

Zeitschrift: Mitteilungen der Naturforschenden Gesellschaft Bern
Herausgeber: Naturforschende Gesellschaft Bern
Band: - (1920)

Artikel: Geologische Untersuchung der Schilthorngruppe im Berner-Oberland
Autor: Stauffer, Hans
DOI: <https://doi.org/10.5169/seals-319276>

Nutzungsbedingungen

Die ETH-Bibliothek ist die Anbieterin der digitalisierten Zeitschriften auf E-Periodica. Sie besitzt keine Urheberrechte an den Zeitschriften und ist nicht verantwortlich für deren Inhalte. Die Rechte liegen in der Regel bei den Herausgebern beziehungsweise den externen Rechteinhabern. Das Veröffentlichen von Bildern in Print- und Online-Publikationen sowie auf Social Media-Kanälen oder Webseiten ist nur mit vorheriger Genehmigung der Rechteinhaber erlaubt. [Mehr erfahren](#)

Conditions d'utilisation

L'ETH Library est le fournisseur des revues numérisées. Elle ne détient aucun droit d'auteur sur les revues et n'est pas responsable de leur contenu. En règle générale, les droits sont détenus par les éditeurs ou les détenteurs de droits externes. La reproduction d'images dans des publications imprimées ou en ligne ainsi que sur des canaux de médias sociaux ou des sites web n'est autorisée qu'avec l'accord préalable des détenteurs des droits. [En savoir plus](#)

Terms of use

The ETH Library is the provider of the digitised journals. It does not own any copyrights to the journals and is not responsible for their content. The rights usually lie with the publishers or the external rights holders. Publishing images in print and online publications, as well as on social media channels or websites, is only permitted with the prior consent of the rights holders. [Find out more](#)

Download PDF: 12.01.2026

ETH-Bibliothek Zürich, E-Periodica, <https://www.e-periodica.ch>

Geologische Untersuchung der Schilthorngruppe im Berner - Oberland.

A. Einleitung.

I. Historisches.

Als älteste literarische aus dem Jahre 1760 stammende Erscheinung über die Geologie des Lauterbrunnentals möchte ich Gruners « Eisgebirge » (42) *) nennen. Er befasst sich in sehr optimistischer Weise mit dessen natürlichen Bodenschätzten, wie Erzen, Kohlen und Mineralien, und zeichnet eine interessante Lagerstättenkarte des Lauterbrunnentales. Gruner beschreibt auch den in der Literatur immer wiederkehrenden Hochofen in der « Schmelze » zwischen Zweilütschinen und der Sandweid. J. L. Wyttensbachs (105) Reisen sind ein noch heute sehr angenehm zu lesendes, für seine Zeit (1777) weit fortgeschrittenes Werk. Er sieht, dass an der Hunnenfluh unterhalb Lauterbrunnen die Schichten « fallen und steigen » und « gegen die Gemmi vertieft sich die ursprüngliche Gebirgsart unter die aufgelegten Berge ». Seinen stets sehr richtigen Beobachtungen gibt er ergötzliche Schilderungen bei, wie z. B. die Messung der Fallhöhe des Staubbaches.

Der grosse Berner Geologe B. Studer berührt mehrfach das Lauterbrunnental in seiner Geologie der westlichen Schweizeralpen (84), wo er beim Anblick der Biegungen der Hunnenfluh schreibt: « so setzt dies so ungeheure Umwälzungen voraus, dass es verwegen wäre, über eine solche Stelle hinaus ein Schichtensystem noch weiter zu verfolgen. » In der Geologie der Schweiz (86) erwähnt er zum ersten Mal das Tertiär von Mürren. Später (88) findet er Doggerfossilien im Engital ob Mürren, und vom Brünli erwähnt er « Lagen von körnigem Sandstein, verwachsen mit grünem und rotem Tonschiefer, entsprechend denen der rechten Sefinenseite, Busenalp, die oberste Masse des Hochgebirgskalkes bildend » (heute Tschingelkalk). In « Les couches en forme de C dans les Alpes » (89) ist neben äusserst interessanten tektonischen Erwägungen die Gipfelpartie der Schilthorngruppe endgültig als Dogger erklärt (siehe auch 91), sowie am Allmendhubel der Dogger über Tertiär liegend erkannt worden.

*) Die eingeklammerten Zahlen hinter den Autornamen beziehen sich auf das Literaturverzeichnis, eine beigefügte zweite Zahl verweist auf die Seite in der zitierten Arbeit.

Die beiden Hauptarbeiten von C. Mösch (68 und 69) bringen einen sehr grossen Fortschritt, indem es ihm gelang, sozusagen alle wichtigen Horizonte zu finden und mit Fossilien zu belegen, wie Oxford, Spatkalk, untern Dogger etc. Dazu hat er zum ersten Mal viele Ansichtszeichnungen, Profile und auch die geologische Kartierung der betreffenden Gegenden in den Dufourblättern XIII und XVIII, 1 : 100 000, aufgenommen.

Als die Deckentheorie in den Alpen im Westen und Osten festen Fuss zu fassen begann, durchstreiften Bertrand und Golliez (22) das Berner Oberland und konnten auch hier die vermutete Wurzellosigkeit der nördlichen Kalkalpen nachweisen.

Eine neuere Untersuchung unternahmen 1905 Gerber (37) und Helgers (51), ersterer westlich der Linie Brünli-Kilchfluh, letzterer östlich davon. Gerber bearbeitete dabei das Kiental und konnte neben der Bestätigung der Wurzellosigkeit vielfache stratigraphische Resultate verzeichnen. Helgers (51) « Beiträge zur Geologie der westlichen Hänge des Lauterbrunnentales » ist die ausführlichste Arbeit, die über mein Untersuchungsgebiet vorliegt. Sie ist indessen oft etwas zu allgemein gehalten und enthält Angaben, die einer Nachprüfung bedürftig erscheinen. Zusammen mit Trösch, haben die beiden letztgenannten Autoren eine geologische Karte 1 : 25000 (41) mit Profiltafel publiziert, die gegenüber Möschs Karten den Tatsachen schon viel besser gerecht wird.

In den folgenden Jahren erschienen noch kleinere Arbeiten, die Ergänzungen in tektonischer wie stratigraphischer Hinsicht bieten. Der Führer von Baltzer (15), sowie seine Erläuterungen (16) zu der oben erwähnten Karte, stützen sich auf die Ergebnisse der Dissertationen von Gerber, Helgers und Trösch und sind eine Zusammenfassung derselben. Helgers (52) verbessert 1909 seine Anschaufungen vom Brünli bei Mürren. Im gleichen Jahre ordnet Gerber (39) seine Resultate nach den drei tektonischen Einheiten Doldenhorn-Diablerets- und höhere Decke (Wildhorn). Die letzte Publikation ist eine kleine Mitteilung von P. Arbenz (10), worin er den Dogger des Schilthorns mit demjenigen zwischen Engelberg und Meiringen vergleicht. Ferner wurden noch zu Vergleichen Beschreibungen ähnlicher geologischer Verhältnisse ausserhalb meines engeren Gebietes herangezogen, so vor allem im Osten diejenigen von Seeber (81) und P. Arbenz (3, 5, 6, 7, 8, 9), im Westen die von Adrian (12).

II. Umgrenzung meines Untersuchungsgebietes.

Das Gebiet meiner Tätigkeit liegt innerhalb folgender Grenzen: Sefinenfurgge—Boganggen — dem Breitenkreis entlang von Boganggen nach Stechelberg — der Lütschine bis etwas unterhalb der Einmündung des Silerenbaches—Silerenalp — unterer Sulssee—P. 2344 auf Hüblen—Klein-Lobhorn—Sattel zwischen Hoganthorn und Höchstschwalmeren — westlich am Drettenhorn vorbei zum Kilchfluhpass P. 2457 — Kilchfluh—Telli—Dürrenberg—Sefinen-Furgge.

III. Tektonische Einheiten.

In dem oben umschriebenen Gebiet wurden folgende tektonische Einheiten auseinander gehalten:

1. Autochthones.

Es bildet einen schmalen Streifen innerhalb folgender Punkte: Zuben bei Lauterbrunnen—Rütti bei Stechelberg—Schilttal—Finel—Allmend bei Mürren — Mittelberg — Staubbach P. 1230 — Zuben.

2. Diablerets- und Doldenhorndecke.

Sie findet sich an der Sefinenfurgge, am Südhang des Grates Wasenegg-Brünli-Gümmelen-Mittelberg.

3. Wildhorndecke.

Das ganze nicht unter 1. oder 2. angeführte Gebiet gehört zu dieser tektonischen Einheit.

B. Stratigraphie.

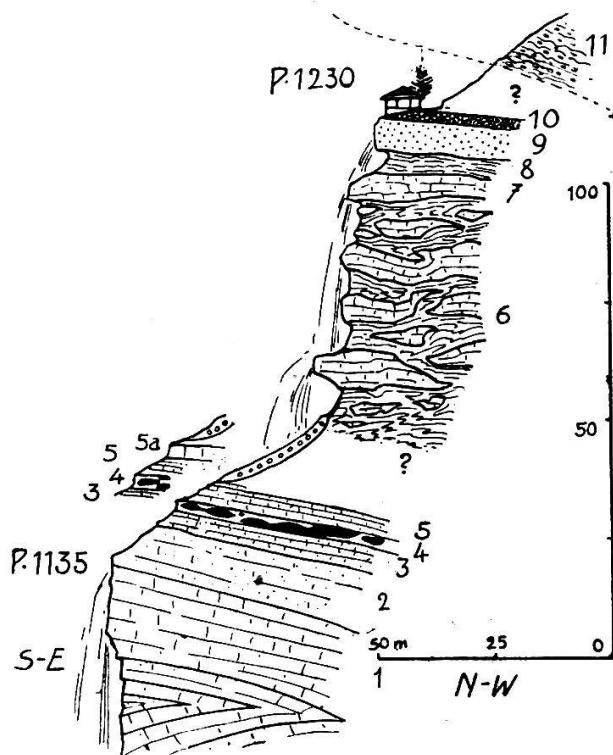
I. Autochthones.

Historisches: Das Tertiär von Mürren wurde zuerst von B. Studer (86, II. 96) erkannt nach Nummulitenfunden von Oster und v. Fischer am «östlichen Abfall des Schilthorns». Mösch (68) und Helgers (51) haben unsere Kenntnisse darüber noch bereichert, indessen hat sich gezeigt, dass das Tertiärband noch weiter bis zum Laubach sich fortsetzt, nördlicher als es die Karte zeigt (41).

Beschreibung der Gesteine: Vorerst möchte ich einige Profile folgen lassen. Die normale Schichtfolge ist schwierig zu ermitteln, da nirgends ein zusammenhängendes Profil aufgeschlossen

ist. Möglicherweise haben wir in dieser Serie auch noch Tertiär von Diablerets- und Doldenhornkette dabei. Trotz dieser Schwierigkeiten betrachte ich das Tertiär bis auf weiteres als eine einfache normale Serie, die ich in einem Idealprofil zur Darstellung bringe, wo auch die Mächtigkeiten aufgezeichnet sind.

Lokalprofile.



Figur 1. Profil Staubbach.

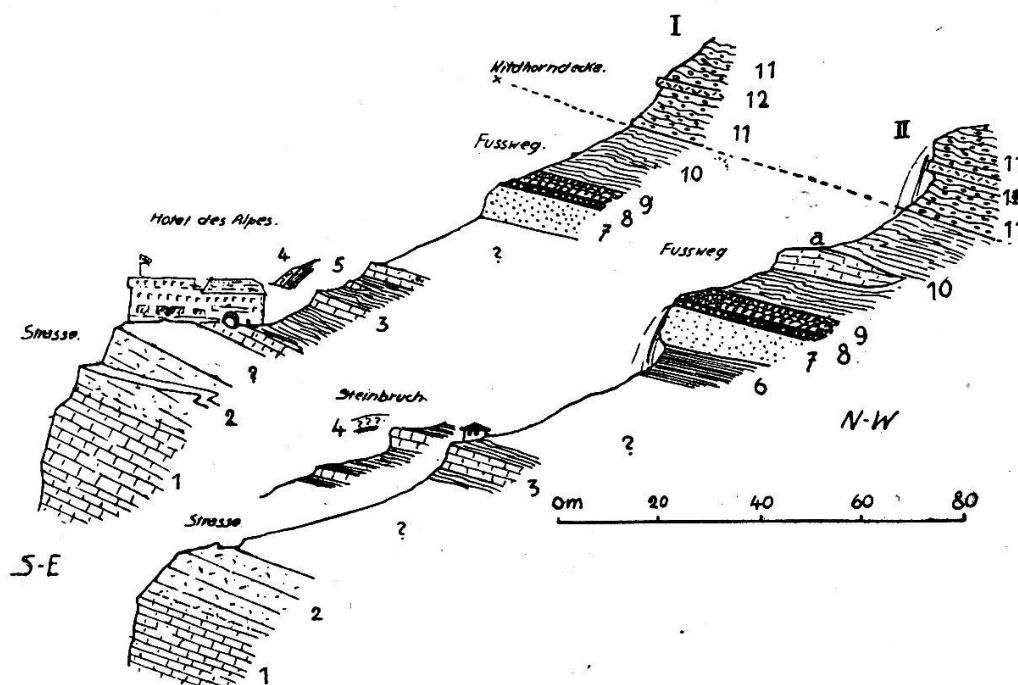
Zu Figur 1, von unten nach oben:

1. Malm, mehr oder weniger marmorisiert 300 + x m
2. Grauer, aussen ganz weisser Marmor mit Fossilfragmenten, gegen 1 ohne scharfe Grenze, zirka 15 m
3. Grauer, wenig marmorierter, malmähnlicher Kalk, zirka 5 m
4. Rötlicher, dichter, wenig marmorierter Kalk mit grünen, siderolithischen Tonschiefer-einlagen, zirka 1 m
5. Wie 3, zirka 4 m
- 5a. Roter, sehr dichter, wenig marmorierter Kalk, zirka 1 m
6. Schwarze Kalklinsen in dunklen, glimmerführenden Kalk-schiefern 30 - 50 m
7. Oberste Kalkbank von 6 4 m
8. Schwarze Schiefer, ähnlich wie unter 6 3 m
9. Heller Quarzsandstein, feinkörniger wie bei Mürren 4 m

10. Kalkige Orthophragminenschiefer mit kleinen Nummuliten 1 m
 11. Eisensandstein des untern Dogger (Wildhorndecke) . . . mächtig

Zu Figur 2, von unten nach oben:

1. Hellgrauer Kalk, event. Tithon oder untere Kreide (Oehrlikalk), allmählicher Uebergang in
 2. Kalkbreccie mit kleinen Nummuliten, zirka 10 m



Figur 2. Profile I. Allmendhubel und II. Aegertenbach.

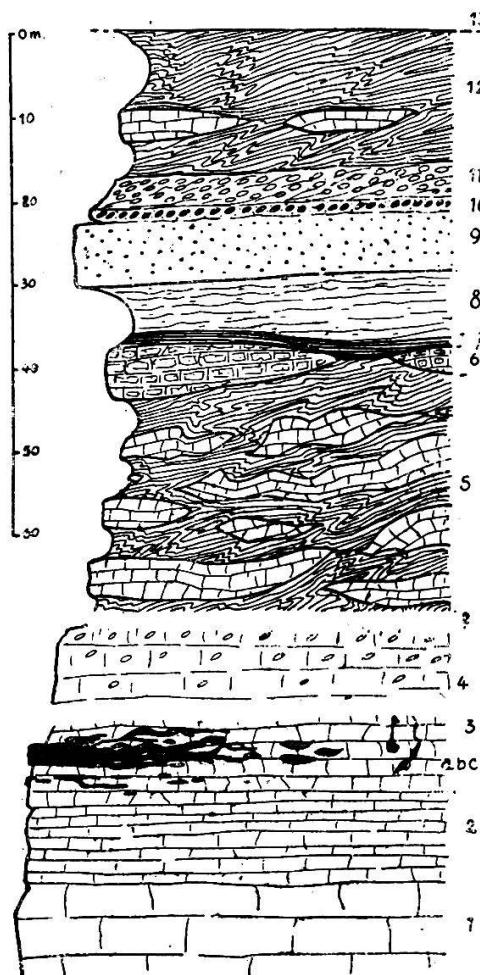
3. Schwarze Kalke mit dunklen, glimmerführenden Kalkschiefern 20 m
 4. Lithothamnienkalk (in den beiden Profilen ist er wahrscheinlich verrutscht) einige m
 5. Dunkle, fast kohlig abfärbende Schiefer, zirka 1 m
 6. Braungraue, glänzende Schiefer, zirka 10 m
 7. Heller, oft weisser, grober Quarzsandstein 5-8 m
 8. Nummulitensandstein mit Orthophragminen und groben Quarzkörnern 1 m
 nach oben übergehend in
 9. Orthophragminenschiefer mit Nummuliten, zirka 5 m
 10. Schwarze, glimmerführende Schiefer, zirka 20 m
 bei 10 a. mit Einlagerung einer Kalklinse von zirka 5 m
 Dicke.

Ueberschiebungsfläche der Wildhorndecke.

11. Knorriger Eisensandstein, Aalénien, darin 60+x m
 12. Rot anwitternde, eisenschüssige Echinodermenbreccie 30-60 cm

Zu Figur 3, von unten nach oben:

1. Malm, mehr oder weniger marmorisiert 400–500 m
2. Hellgraue, ganz weiss anwitternde, stark marmorisierte, dichte Kalke mit Korallen (Valangien), zirka 15 m



Figur 3. Idealprofil der autochthonen
Malm-Tertiärserie von Mürren.

3. Graue, malmähnliche Kalke mit siderolithischen Infiltrationen 0–15 m (?)
 a) Sandstein, bankig.
 b) Scharf begrenzte grüne Tonschiefernester.
 c) Taschen von grünen Sandsteinen.
4. Kalkbreccie mit kleinen Nummuliten, zirka 10 m
 — Lücke im Profil, die ich nirgends aufgeschlossen fand.
5. Dunkle Kalke und schwarze, glimmerführende Schiefer 30–50 m
6. Lithothamnienkalk, zeitweise aussetzend 0–10 m
7. Schwarze, kohlige, abfärbende Schiefer 1,5 m

- | | |
|---|-------------|
| 8. Braungraue, mattglänzende Schiefer | 10 m |
| mit scharfer Grenze gegen | |
| 9. Hellen, grobkörnigen Quarzsandstein | 5–8 m |
| 10. Nummulitensandstein mit Orthophragminen und groben
Quarzkörnern | 1 m |
| nach oben übergehend in | |
| 11. Orthophragminenschiefer mit Nummuliten | 4–5 m |
| 12. Schwarze, glimmerführende Flyschschiefer, ähnlich 5, mit
wenigen Linsen von dunklem Kalk | 20–25 m (?) |
| <i>Ueberschiebungsfäche der Wildhorndecke.</i> | |
| 13. Aalénienschiefer oder Eisensandstein. | |

1. Malm (Tithon und untere Kreide?)

Ueber den Malm («Hochgebirgskalk»), der die Mürrenwand bildet, lässt sich wenig sagen. Auffallen muss immerhin seine sehr ungleiche Marmorisierung.

An der obren Grenze, unter den siderolithischen Bildungen, finden wir ein hell blaugraues, intensiv marmorisiertes, ganz weissmehlig anwitterndes Gestein mit Fossilien. Ich fand hier Korallen, Cidarisstacheln und Nerineen. Ferner erwähnt Mösch (68) aus diesen Schichten, seinen Inwaldkalken, im Schutt Diceras Lucii Favre. Seine Stücke stimmen petrographisch mit meinen Funden vollständig überein. Sehr wahrscheinlich müssen wir diese Schichten als Tithon (möglichlicherweise auch als unterste Kreide) ansehen, aber eine scharfe Abgrenzung vom unterliegenden Malm ist unmöglich, da dieser keine mergeligen oder schiefrigen Zwischenlagen besitzt. Wir hätten infolgedessen eine einförmige Kalkserie vom Malm bis möglicherweise in die unterste Kreide hinauf.

Auftreten: Dieses helle, stark marmorisierte Gestein steht an bei Port ob Gimmelwald, unter dem Aegertenbach bei Mürren, im sog. Birchi unter P. 1618 an der Grütsch-Mürren-Bahn und bei P. 1135 unter dem Staubbach.

2. Tertiär.

Siderolithische Bildungen. *Eocaen oder Valangien?*

Solche sind unter dem Aegertenbach bei Mürren zu finden in Form einer zirka 1 m dicken, grünschwarz anwitternden, kompakten Sandsteinbank, die nach oben und unten sich in Sandsteinlagen, Adern, Schmitzen, bis grünen Häuten verliert, welche sich meist parallel der Schichtung anordnen. Das umgebende Gestein ist ein sehr malmähnlicher, grauer Kalk. Unter dem Mikroskop zeigt sich ein Sandstein

von sehr gleichmässigem Korn, der aus schwach gerundeten Quarzkörnern besteht, welche in ein kalkiges Bindemittel gelagert sind, das hin und wieder grössere gebogene Kalkspatindividuen und dunkle, kohlige Häute zeigt. Accessorisch sind Pyrit, Zirkon, Rutil und Turmalin dabei.

Unter dem Staubbach bei P. 1135 in einem Wändchen von hellrotem oder dichtem Kalk finden sich kleine, bis 20 cm dicke, grasgrüne Tonschieferschmitzen, die scharf vom Kalk begrenzt werden (siehe Profil Staubbach).

Oberhalb Zuben bei Lauterbrunnen zeigen sich in der untertauchenden Malmwand einige rostfarbig anwitternde, kleine Taschen, ausgefüllt mit grünen Tonschiefern und bis 3 mm grossen Quarzkörnern, in Gesellschaft einiger pyritreicher Knollen, die ich anfangs für Pisolithen hielt.

Diese drei Vorkommnisse, mit Ausnahme des ersten, sind zu klein und namentlich tektonisch so unklar, dass ich darauf verzichten muss, näher auf ihre Entstehungsweise einzutreten (siehe aber Zusammenfassung Diableretsdecke).

Kalkbreccie von Mürren mit Nummuliten.

Priabonien (Bartonien) nach Boussac, eventuell noch Auvorsien. (?)

In dieser Breccie, von B. Studer (89) zuerst gesehen, wurden später von C. Mösch (68, 13) Nummuliten gefunden und auch Helgers (51, 54) spricht davon, ohne jedoch die Nummuliten zu erwähnen. Zwischen dem Kurhaus Mürren und seinem kleinen Elektrizitätswerk, direkt am Absturz der Mürrenwand, sehen wir den grauen «Hochgebirgskalk» (Valangien!) nach oben allmählich in eine kalkige, aus grauen, braunroten und rosa anwitternden Komponenten bestehende Breccie übergehen, ohne irgendwelche scharfe Grenze und ohne die geringste Andeutung einer Schieferlage. Diese Breccie, durch häufige rostrote Flecken (verwitternder Pyrit) ausgezeichnet, enthält kleine, mikrosphärische Nummuliten, die man leicht übersieht. Im frischen Bruch ist das Gestein ein dunkelgrauer, oft fast schwarzer Kalk, den man für homogen halten könnte, indem der Brecciencharakter erst durch die Verwitterung sichtbar wird. Die Marmorisierung ist gering, dagegen sind durch einseitig walzenden Druck alle Komponenten stark in die Länge gezogen und scheinbar parallel angeordnet. Ob die Nummuliten sich im Cement der Breccie befinden, das aus Kalk besteht wie die Komponenten, oder in diesen selber, konnte nicht absolut entschieden werden. Meist scheint das

erstere der Fall zu sein, hingegen fand ich auch Nummuliten, die für die zweite Möglichkeit sprechen würden.

An der Strassenbiegung unter dem Hotel des Alpes in Mürren (dem besten Aufschluss) wurden die meisten Nummuliten mindestens 5 m tief in der Breccie gefunden. Eine rein oberflächliche Bildung scheint also ausgeschlossen.

Unter dem Mikroskop zeigen die Komponenten ganz feine Kalkspatindividuen, während diejenigen des Cementes bedeutend grösser entwickelt sind. Letztere enthalten auch selten Quarzkörner (zirka 1/200 der ganzen Schlifffläche), häufiger dagegen feinkörnigen Pyrit.

Auftreten: Diese Breccie konnte ich nur in der unmittelbaren Nähe des Dorfes Mürren finden und zwar unter der Brücke des Weges Mürren-Gimmelwald über den Mürrenbach, unter dem Kurhaus, beim Hotel Edelweiss, wo sich oberhalb der Strasse ein grösstenteils von Schutt bedecktes Karrenfeld befindet, an der Weggabelung unter dem Hotel des Alpes und im Aegertenbach unter der Brücke. Ich möchte nicht vergessen zu erwähnen, dass unter der Nummulitenbreccie niemals siderolithische Infiltrationen zu bemerken waren.

Die Entstehung dieses, aus der Literatur mir unbekannten Gesteins, lässt sich auf verschiedene Arten deuten. Am wahrscheinlichsten scheint mir folgende Erklärung: Nach Ablagerung der siderolithischen Bildung und Cerithienschichten fand Erosion statt, der diese zwei Schichtglieder, wenn sie überhaupt abgelagert wurden, zum Opfer fielen. Der blossgelegte Kalk wurde ziemlich tief (10 m) auf irgend eine Weise zu einer Breccie gelockert, in die bei einer lokalen Ueberflutung die Nummuliten eindringen konnten. Später wurde durch den einseitig schleifenden Druck der Deckenüberschiebung das Gestein gestreckt und schwach marmorisiert.

Eine ununterbrochene Kalksedimentation von Malm bis zu den Nummulitenbildungen scheint mir unwahrscheinlich, ebenso glaube ich nicht, dass es sich um ein Aequivalent der Bohnerzformation handelt.

Schwarze Kalke und Schiefer. Priabonien, Bartonien nach Boussac.

Die Grenze zwischen dem Hochgebirgskalk oder der Nummulitenbreccie einerseits und den genannten Kalken und Schiefern anderseits ist leider nirgends sichtbar. Der Schichtkomplex besteht

aus unregelmässigen Kalklinsen, die, in jeder Form und Grösse vertreten, in Schiefer eingelagert sind. Die Schiefer sind schwarz, bald toniger, bald kalkiger, aber immer reichlichen Glimmer führend und oft etwas kohlig abfärbend. Die Linsen in diesen in der Regel wild gefalteten Schiefern bestehen aus dunklen Kalken, die oft tektonisch derart hergenommen sind, dass sich die bituminösen Bestandteile in kohligem Häuten ausscheiden. Fossilien konnten hier keine gefunden werden.

Auftreten: Die besten Aufschlüsse fand ich am Staubbach zwischen P. 1230 und P. 1135 (siehe Profil Fig. 1, S. 4), von wo sich diese Schichten als deutliches Band bis zum Spissbach fortsetzen. Ferner sind sie am Aegertenbach und im Weg Mürren-Gümmelen vor Winterthal sichtbar und wahrscheinlich gehören auch die Flyschbildung des mittlern Schilttals dazu.

Lithothamnienkalk.

Priabonien, Bartonien von Boussac.

Dieses helle, weissanwitternde, zoogene Gestein ist im Mürrentertiär sehr schwach vertreten, was wohl schuld ist, dass es bisher nicht beachtet wurde. Einzig Helgers (51, 55) erwähnt es von Finel, er hatte es jedoch als Malm beschrieben.

Das Gestein ist voll Lithothamnien und Bruchstücken derselben, kleinen Nummuliten, Bryozoen, seltener unbestimmbaren Gastropoden und grösseren und kleineren Korallen, einzeln und in Stöcken. Diese organischen Reste sind in angewitterten Flächen meist sehr deutlich sichtbar.

Auftreten: Ausser bei dem soeben erwähnten Finel fand ich das Gestein auch in verkehrter Lagerung an der Bahn Mürren-Grütsch beim 9 der Zahl 1749, sowie zwei ganz kleine, wahrscheinlich etwas verrutschte Vorkommnisse hinter dem Fussballplatz vom Hotel des Alpes und am Aegertenbach.

Schwarze kohlige Schiefer.

Priabonien, Bartonien von Boussac.

Sie sind in verkehrter Lagerung mit scharfer Grenze unter dem Lithothamnienkalk bei der oben erwähnten Zahl 1749 an der Mürrenbahn zu treffen. Die schwarzen, oft glänzend kohlige Häute zeigenden Kalkschiefer sind stark abfärbend und haben sich trotz eifrigem Suchens als ganz fossilleer erwiesen. Cerithienschichten liegen hier nicht vor, da deren Niveau wohl tiefer liegt.

Braungraue Schiefer.
Priabonien. Bartonien von Boussac.

Als Liegendem des im folgenden zu besprechenden Quarzsandsteins begegnen wir einem grauen, oft bräunlich, holzähnlich anwitternden, matt-seidenglänzenden Schiefer mit kleinen, dunklen Punkten. Der Glanz mag von feinsten Glimmerschüppchen herführen, während die als dunkle Punkte erkennbaren Erhöhungen wahrscheinlich als Kalk- oder Quarzkörner zu deuten sind (nicht Globigerinen). Auch hier sind keine Fossilien gefunden worden. An der Mürrenbahn bei P. 1618 finden wir Kalkbänke in glimmerführende Schiefer eingelagert, die graubraun anwittern. Diese möchte ich am ehesten ungefähr in die Mitte dieser hellgrauen Schiefer stellen.

Auftreten: Bei der schon mehrmals erwähnten Zahl 1749 an der Mürrenbahn, am Osthang der Känelegg, im Aegertenbach, beim Fussballplatz und unter dem Quarzitband bei Winterthal.

Quarzsandstein.
Priabonien, Bartonien von Boussac.

Mit messerscharfer Grenze sitzt auf der soeben erwähnten Schicht ein ununterbrochen durchgehender, meist ziemlich grober (Korngrösse im Durchschnitt 2 mm Durchmesser), weisser bis grauer, fast reiner Quarzsandstein. Er ist gegen Verwitterung sehr resistent und bildet deshalb in der flachen Tertiärtasse von Mürren stetsfort einen deutlichen Geländesprung, oft eine kleine Felswand. Er ist das einzige Glied des autochthonen Tertiärs, das man einigermassen zusammenhängend vom Staubbach bis an die Nordhänge der Wasenegg verfolgen kann. Das Gestein ist frei von organischen Resten.

Auftreten: Am Staubbach bei P. 1230, unter Waldstaffel, ob der Mürrenbahn bei P. 1618, auf Mittelberg, am Aegertenbach (siehe Profil), am Allmendhubel, bei den Ziegenställen von Mürren, als zweimal unterbrochenes Band von Allmend nach Winterthal und in verkehrter unklarer Lagerung im ersten l des Wortes Schilttal an der Nordseite der Wasenegg.

Orthophragminenschiefer.
Priabonien, Bartonien von Boussac.

Dieser Horizont ist stets über dem Quarzsandstein zu finden und zwar unten in einer grobsandigen Fazies mit ziemlich grossen Quarzkörnern (Max. 5 mm), die sich nach oben allmählich verlieren,

kleiner werden und einer mehr kalkig-schiefrigen Fazies Platz machen. Von einem echten Sandstein bis zu einem dunklen Kalk sind alle Uebergänge vertreten, die sandigen Partien finden sich sicher an der Basis, wo stellenweise ein Uebergang von Quarzsandstein in den sandigen Orthophragminenschiefer zu sein scheint. Nach oben wird das Gestein immer schiefriger und Glimmer ist in jedem Handstück zu finden. Das Gestein, sowohl in den kalkigen wie in den sandigen Partien, zeichnet sich durch einen grossen Reichtum an Fossilien aus:

Orthophragminen meistens 2 cm lang, maximal bis 6 cm.
Nummuliten, kleine mikrosphärische, unbestimmbare Formen.
Gastropoden, unbestimmbare Querschnitte.

Unter dem Mikroskop zeigen sich in einer kalkigen Grundmasse ungleich grosse, scharfeckige Quarzkörner, bis 5 mm Durchmesser. Da die Probe von der Basis stammt, wird mindesten $\frac{1}{4}$ des Gesichtsfeldes von diesen eingenommen. Akzessorisch finden wir neben organischen Resten noch Muskowit, Zirkon und Turmalin.

Auftreten: P. 1230 beim Staubbach, auf Mittelberg, im Aegertenbach, am Allmendhubel, bei Winterthal und in verkehrter Lagerung unter dem weissen Quarzsandstein am Nordhang der Wasenegg.

Flyschschiefer.

Priabonien, Ludien von Boussac.

Es sind tiefschwarze, stark glimmerführende, blättrige Schiefer, die von häufigen, weissen Kalkspatadern durchzogen sind. Kalklinsen wurden nur selten beobachtet, die grösste davon ist im Aegertenbach in 1770 m Höhe zu treffen. Organische Reste waren hier keine zu finden.

Auftreten: Im Lauibach, im Weg unter P. 1230, im Aegertenbach, im Tunnel der Mürren-Allmendhubel-Bahn (der beste Aufschluss) und auf Finel.

Zusammenfassung.

Aus dieser Beschreibung ersehen wir, dass die ihrer exakten Altersbestimmung nach sehr unsicheren, unter sich petrographisch sehr verschiedenen gestalteten Tertiärschichten eine Mächtigkeit von mindestens 100 m erreichen, d. h. genau so viel wie B. Studer (88) 1859 dafür angibt. Das interessanteste Glied ist unstreitig die schon besprochene, nummulitenhaltige Kalkbreccie. Ich möchte nicht unerwähnt lassen, dass ich nirgends Cerithienschichten oder

Kohlen feststellen konnte, trotzdem ich erstere auf der andern Talseite, der Wengernalp, in losen Stücken fand. Auf die siderolithischen Bildungen werde ich kurz in der Zusammenfassung über die Doldenhorndecke eintreten.

II. Vereinigte Doldenhorn- und Diableretsdecke.

Vorbemerkung. 1918 betrachtete ich das Brünli als Stirn der Diableretsdecke, gestützt auf das Vorkommen des Taveyannazsandsteins. 1919 kam Herr cand. geol. J. Krebs auf Grund des tektonischen Zusammenhangs nach Westen zur Ansicht, dass es sich im Gegenteil am Brünli um eine Stirnfalte der Doldenhorndecke handle. Auf gemeinsamen Exkursionen habe ich mich dieser Auffassung vollständig angeschlossen. Jedoch kamen wir zur Ueberzeugung, dass am Brünli, oder wenig östlich davon, eine Vereinigung von Diablerets- und Dolderhorndecke stattfindet. Dafür spricht die gegen Osten immer stärker reduzierte Diableretsdecke, das Auftreten des Taveyannazsandsteins (mit Transgression) am Brünli und die Unmöglichkeit, von Boganggen bis zum Titlis die zwei in Frage stehenden tektonischen Einheiten auseinander zu halten. An der Grenze meines Untersuchungsgebietes lassen sich Doldenhorn- und Diableretsdecke nur von der Sefinen-Furgge bis zum Boganggenhorn unterscheiden. Im folgenden setze ich der Einfachheit halber nur den Namen Doldenhorndecke.

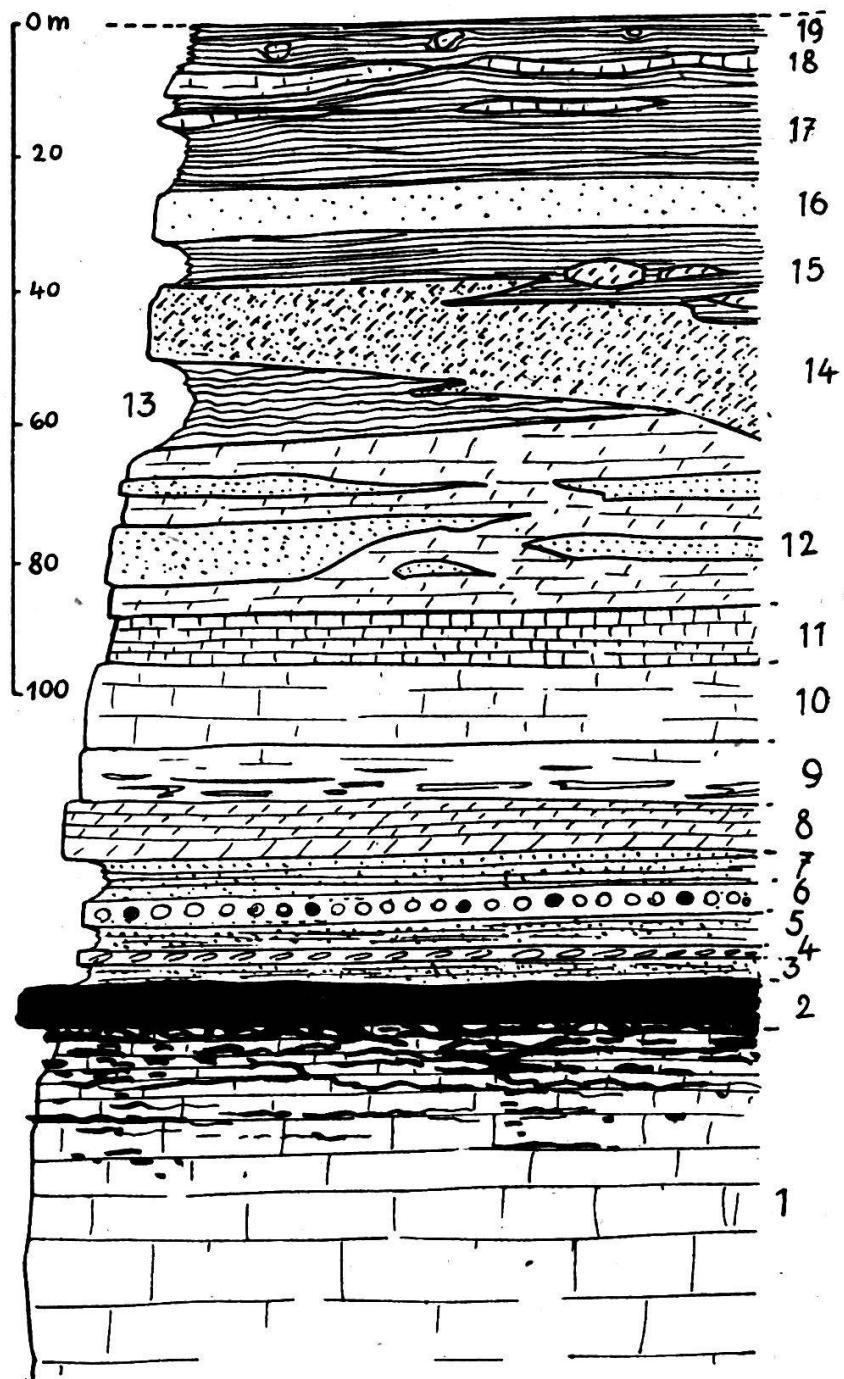
Die Doldenhorndecke ist in meinem Untersuchungsgebiet ausser einigen belanglosen Vorkommnissen auf Mittelberg, Boganggen und Sefinenfurgge hauptsächlich am Brünli, südwestlich von Mürren, vertreten. Ich konnte dort von unten nach oben folgendes Profil aufnehmen (Fig. 4, S. 14).

Zu Figur 4, von unten nach oben:

1. Oehrlikalk	60 + x m
2. Siderolithische grüne Sandsteinbank	4 m
mit Infiltrationen, die 20 m tief in den Oehrlikalk ein- dringen.	
3. Graue, sandige Schiefer	4 m
4. Bank mit Terebrateln	1/2 m
5. Wie 3, mit schwarzen Korallen (?)	3 m
6. Korallenbank	1/2 m
7. Blaugrauer, sandiger Kalk mit weissen Querschnitten, oft breccios.	3 m
Darauf mit scharfer Grenze	
8. Heller, bläulich weisser, intensiv marmorisierter Kalk .	6 m

9. Roter, stark-sandiger Tschingelkalk, oft etwas brecciös,
mit Silexlagen

6 m



Figur 4. Profil der Doldenhorndecke am Brünli.

10. Lauchgrüner, schwach gebänderter, typischer Tschingel-
kalk
11. Weisser, dolomitähnlicher Tschingelkalk

15 m

8 m

12.	Grauer Kalk mit Lagen von weissem Quarzsandstein	35—45 m
13.	Graue Kalkschiefer	0—15 m
14.	Taveyannazsandstein	10—25 m
15.	Dachschiefer	0—15 m
16.	Brauner Quarzsandstein	10 m
17.	Schwarze, glimmerige Flyschschiefer	50 m
18.	Einlagen von Kalklinsen in 17	0—4 m
19.	Kalkblöcke in 17.	

Beschreibung der Gesteine.

Historisches: Gerber (37, 55) und Helgers (51, 55) geben im gleichen Jahr 1905 den Taveyannazsandstein vom Brünli an. Gerber (39) erkennt 1909, dass es sich hier um Reste der Diableretsdecke handelt. Im gleichen Jahr meldet Helgers (52) oolithisches Urgon (?), Tschingelkalk, Flysch und Leimernschiefer (?) und stellt ein detailliertes Profil in Aussicht, das indes meines Wissens nie erschienen ist. Nach meinen Untersuchungen sind am Brünli folgende Stufen (siehe Profil Fig. 4) zu finden:

Oehrlikalk. *Berriasien.*

Der Oehrlikalk ist innen dunkelgrau, aussen hell anwitternd, ganz ähnlich dem Malm. Seine Oberfläche ist jedoch etwas rauher, aber ich konnte keine oolithische Ausbildung feststellen. Die Altersbestimmung als untere Kreide ist gerechtfertigt, wenn man die Profile aus der Diableretsdecke von Adrian (12, 247) mit dem Profil am Brünli vergleicht (siehe Zusammenfassung). Oben ist der Kalk schiefriger, nach unten wird er aber kompakter und dickbankiger.

Auf der Karte (41) wurde der Oehrlikalk in der Hauptsache als Malm kartiert.

Grüner Siderolithsandstein. *Mittleres Valangien.*

Dieses interessante Schichtglied finden wir über dem Oehrlikalk in einer 4 m dicken, grünschwarz anwitternden, hervorstehenden Bank, die stellenweise ganz ähnlich wie Taveyannazsandstein aussieht. Beim nähern Betrachten zeigt sich oft ein fein bis grober Sandstein, der im Bruch bräunlich ist und fast rein aus Quarz besteht. Er enthält talergrosse, weisse oder rötliche Kalkgerölle, die wohl von der Unterlage, also vom Oehrlikalk, herstammen. Andere Stellen zeigen einen taveyannazgrünen, dichten

Sandstein mit schwarz anwitternder Oberfläche. Vom echten Tavayanazsandstein unterscheidet er sich durch das Fehlen der Plagioklase und durch die gleichfarbige, selten fleckige Verwitterungskruste. Nach oben ist diese Sandsteinbank mit scharfer Grenze abgeschlossen, während sie nach unten in Form der siderolithischen Breccien sich allmählich im Oehrlikalk verliert und nach ungefähr 20 m erlischt. In der untern Partie finden wir keinen Sandstein mehr, sondern meist Schmitzen und Lagen von grünen Tonschiefern, die bis zu glänzenden Häuten ausgedünnt sein können. Ich betrachte diese Bildungen als Infiltration von siderolithischem Material (Alter: Valangien) in den Oehrlikalk, wie dies Prof. Arbenz (4, 7) erläutert hat. Auf diese, meiner Ansicht nach wahrscheinlichen Festlandsbildungen und ihr Alter werde ich später im Zusammenhang zu sprechen kommen.

Sandige Kalke und Schiefer.
Valangien, s. str.

Dazu gehören im Profil die Nr. 3—7. Nr. 3 sind kalkig-sandige Schiefer, die innen grau-violett, aussen schwarz sind mit weissen, kleinen Flecken.

Nr. 4 ist eine kompakte, etwas sandige Kalkbank, im Bruch stahlblau und aussen schwarz anwitternd. Sie ist ausgezeichnet durch das massenhafte Auftreten von Terebrateln, die leider in unbestimmbarem Zustand sind. Hingegen lässt sich wenigstens soviel sagen, dass sie sicher nicht durchlocht sind, wie dies Adrian (12, 263) von Terebrateln der wahrscheinlich gleichen Schicht aus der Doldenhorndecke angibt.

Das Gestein Nr. 5 ist ähnlich 3, ein stark sandiger Schiefer mit oft rotbraun anwitternden Kalkbänken. Was hier auffällt, sind schwarze, bläulich anwitternde Korallen (?), die allseitig die Schiefer zu durchwachsen scheinen. Es sind runde bis ziemlich abgeplattete Stäbchen, die sich verzweigen können. Sie zeigen eine ausgesprochen regelmässige Längsstreifung mit leichter Andeutung von feinen Knoten. Das Versteinerungsmittel ist ein schwarzes Mineral mit hellglänzenden Spaltflächen und braust beim betupfen mit Salzsäure (Kalkspat!).

Neben diesen Korallen sind noch einige Zweischaler gefunden worden, worunter eine leider nicht weiter bestimmbarer Panopaea.

Nr. 6 ist eine blauschwarze, schwachspätige Kalkbank mit schmutzig-brauner Verwitterungsfarbe, in der neben deutlich

herauswitternden Korallen gelbrote Flecken von zersetzt Pyrit auftreten.

Nr. 7 ist ähnlich wie 3 und 5, nur fallen hier merkwürdige orthophragminenähnliche Querschnitte auf, die aus dem grau-violetten Gestein kreidig weiss auswittern. Was diese Strichlein, die bis 2 cm Länge erreichen, die unregelmässig gebogen und vollständig strukturlos sind in Wirklichkeit darstellen, ist mir unbekannt. Ich möchte sie indes doch für etwas Organisches halten:

Die erwähnten Schichten Nr. 3—7, die hin und wieder Echinodermensplitter zeigen, stelle ich in Parallele mit der roten Echinodermenbreccie (oberes Valangien) und den Sandkalken aus der Diableretsdecke an der Birre nach Adrian (12, 261), sowie mit dem Echinodermenkalk (Valangien s. str.) Arnold Heims (50, 682) von Les Plans in der Morclesdecke. Die Uebereinstimmung dieser zwei Profile mit meinen Befunden ist zwingend, trotzdem bei mir die rote Echinodermenbreccie nicht typisch ausgebildet ist.

Tschingelkalk.

Hauterivien.

Im Profil entsprechen ihm die Nr. 8—11.

Nr. 8. Mit scharfer Grenze auf der untern Schicht folgt eine von weitem sichtbare weisse Kalkbank, die stark marmorisiert ist. Innen ist das sehr schöne Gestein blaugrau, aussen wittert es weiss an. Im Bruch ist es vollständig homogen und erweist sich bei Bearbeitung mit dem Hammer als sehr spröde. Wegen seiner deutlichen Grenze gegen unten und dem allmählichen Uebergang gegen oben stelle ich diesen Kalk an die Basis des Hauterivien.

Nr. 9 besteht aus rotem, stark marmorisiertem Tschingelkalk. Die Farbe ist ein dunkles, intensives Rot-violett, das an der Anwitterungsfläche matt violett wird. Hin und wieder finden sich Schnüre und Lagen von sandigen Partien, die leuchtend gelbbraun anwittern. Zu einer eigentlichen Bänderung kommt es aber nicht, was nach Adrian (12, 268) ein Merkmal des Tschingelkalks der Diableretsdecke wäre, zum Unterschied von der gleichen Stufe in der Doldenhorndecke. Neben der vorherrschend roten Färbung zeigen sich auch lokal, mit scharfer Grenze abhebend, rein weisse, grünliche oder fast schwarze Partien. Gegen die Basis hin treten weisse und hellgrüne kieselreiche Lagen auf, die sich bis zu eigentlichen Silexknollen entwickeln können. Auch Arn. Heim (50, 682) fand letztere in der gleichen Stufe der Morclesdecke.

Nr. 10 stellt den typischen Tschingelkalk dar, wie er wohl am häufigsten im Blümlisalpgebiet vorkommt und in den Moränen des Aaregletschers gefunden wird. Es ist der bekannte lauchgrüne, stark marmorisierte Kalk, der mit einer schwarzbraunen bis braunroten Verwitterungskruste oft schon aus grosser Entfernung kenntlich ist. Das Gestein ist sehr kompakt und viel weniger sandig als die rote Varietät, ebenso ist die Farbe viel gleichmässiger.

Nr. 11. Zu oberst in der Tschingelkalkserie ist ein gelblich-grauer, weissmehlig wie Rötidolomit anwitternder Kalk, welcher ziemlich frei von kieseligen oder sandigen Beimengungen zu sein scheint. Nach oben wie nach unten ist dieser unscharf begrenzt.

In der ganzen Hauerivien-Kieselkalkserie, Fazies Tschingelkalk, fällt die ausserordentlich starke Marmorisierung der Gesteine auf. Fossilien konnte ich am Brünli gar keine finden, die nächstliegenden Fundstellen wurden von Gerber (12, 261) am Boganggenhorn (Belemniten) und am Gamchigletscher (*Toxaster complanatus*. Sism.) gefunden.

Grauer Kalk mit Quarzsandstein.

Tertiär.)*

Dieser Schichtkomplex besteht aus einem, im Gegensatz zum Tschingelkalk meist sehr schwach marmorisierten, dunkelgrauen, oft etwas malmähnlichen Kalk. Teilweise wird er wirr von Kalkspatadern durchzogen, teilweise sind diese alle parallel gelagert, wobei dann das Gestein tektonisch stark hergenommen erscheint. In diesen Kalk lagert sich nun bald schichtförmig, bald linsenförmig mit scharfer Trennung ein schmutzig-grauer Sandstein ein. Letzterer setzt sich fast nur aus Quarz zusammen, braust mit Salzsäure betupft ausserordentlich schwach, zeigt eine schwarze Verwitterungsfarbe und ist im Handstück vom Tertiärquarzit von Mürren nicht zu unterscheiden. Accessorisch finden wir immer Glimmerblättchen darin.

Der vordere Brünligipfel P. 2133 ist zur Hälfte aus diesem Quarzsandstein aufgebaut, der blockartig im Kalk drin zu sitzen scheint. Am Fusse des Brünli, ungefähr in 1800 m Höhe, direkt östlich des Gipfels, sehen wir z. B. schichtförmige Einlagerungen von Quarzit in grauem Kalk.

Graue Schiefer.

Priabonien.

Graue, glänzende, gefältelte und stark gequälte Kalkschiefer, die oft bräunlich anwittern, repräsentieren sehr wahrscheinlich das

*) Herr J. Krebs fand darin Nummuliten.

Priabonien. Organische Reste wurden in diesem, oft stark an Flyschschiefer erinnernden Gestein, keine gefunden.

Taveyannazsandstein und Dachschiefer.

Oligocaen. Lattorfien nach Boussac.

Dieses für die Diableretsdecke so typische Leitgestein liess hier Gerber 1909 zum ersten Mal (39, 141) die Anwesenheit dieser tektonischen Einheit erkennen.

Der Taveyannazsandstein ist mit seinen hellen Stäbchen von Plagioklasen und der hier selteneren grüngrauen tupfigen Anwitterung normal ausgebildet. Der eingehenden petrographischen Beschreibung von Adrian (12, 252) habe ich nichts neues anzufügen. Gerölle konnte ich indessen darin niemals finden. Auf dem Brünli-grat steht dieses meist in polyedrische Stücke zerfallende, oft rotbraun anwitternde Gestein in einer kompakten Masse an.

Darüber folgen ganz glatte, im Bruch schwarze, aussen aschgraue Dachschiefer, die einzelne Sandsteinblöcke und -Lagen geradezu fluidal umschließen können. Oft sieht man auch im eigentlichen Taveyannazsandstein Schmitzen von schwarzen Dachschiefern eingeschlossen.

Die von Adrian (12, 271) beobachtete Transgression der Taveyannazdachschiefer-Gruppe konnte ich zum Teil auch am Brünli konstatieren. Ueber der Alphütte von Spielboden, wenig südwestlich des G im Worte Gummelen finden wir die ersten Felsen aus tertiärem Kalk-Quarzsandstein (siehe Profil Seite 14, Nr. 12). Dabei fallen uns Lagen von zweifellosem Taveyannazsandstein auf, als spitze Mulden zwischen den Kalken gelagert und etwas weiter nördlich, auch im Fussweg, ist kompakter Taveyannazsandstein anstehend, während von den vorher besprochenen grauen Priabonienschiefern keine Spur mehr zu finden ist (siehe Profil Fig. 4, S. 14; Nr. 13). Die Taveyannaztransgression greift hier schräg von einem jüngern auf ein älteres Schichtglied über.

Flysch.

Oligocaen.

Auf die Dachschiefer folgt ein brauner, grau anwitternder Quarzsandstein, der nach oben in schwarze, stark gefältelte Flyschschiefer übergeht. Letztere besitzen am Brünli bei P. 2159 eine ganz bedeutende Mächtigkeit (50—60 m). In ihrer mittleren Partie finden sich bei P. 2159 zwei arg zerdrückte, lang ausgewalzte Kalk-

linsen, deren innere Struktur an den Glarner-Lochseitenkalk erinnert. Ob diese Kalkzüge normalerweise zum Flysch gehören oder ob es sich um Reste von Mittelschenkeln der Wildhorndecke handelt, lässt sich nicht sicher entscheiden, indessen neige ich eher zu der ersten Ansicht.

Darüber stecken noch einige runde, bis $\frac{1}{3}$ m³ grosse Kalkblöcke im Flysch, die nahe an der Wildhornüberschiebung die Unterscheidung von Aalénienschiefern und Flyschschiefern erleichtern.

Grauer Kalk von Boganggen. Wahrscheinlich Tertiär.*)

Oestlich der Alphütten von Boganggen, am Südhäng des Klein-Schilthorn, finden wir folgendes Profil von oben nach unten:

1. Schiefriger Eisensandstein. Aalénien	x m
<i>Ueberschiebungsfläche der Wildhorndecke</i>	
2. Kalk, nach unten dünnbankiger werdend	30—35 m
<i>Scharfe Grenze gegen</i>	
3. Schwarze, glimmerführende Schiefer, Aalénien	10 + x m

In diesem Profil ist Nr. 2 ein dunkler, hell blaugrau und etwas rauh anwitternder Kalk mit gelben Flecken, der gegen unten unregelmässige schiefrige Zwischenlagen aufnimmt, die stellenweise rötliche Färbung zeigen. An organischen Resten fand ich viele Korallen, Serpula (?) und unbestimmbare Muschelschalen. Von der oben erwähnten Stelle zieht sich das Gestein, meist schlecht aufgeschlossen, am Südhäng der Wasenegg hin bis zum B des Wortes Brünli, wo es auf der Taveyannaz-Gruppe zu liegen scheint, ebenso südlich der Passhöhe der Sefinenfurgge. Trotz seiner unklaren Stellung möchte ich einstweilen dieses Gestein, das von Gerber und Helgers (41) als Eocaen kartiert wurde, in irgend einer Weise mit der noch selbstständigen Diableretsdecke in Verbindung bringen.

Zusammenfassung.

Helgers erwähnt vom Brünli Wildflysch und grünsandige Nummulitenkalke (51, 56), Leimernschiefer und oolithischen Urgonkalk (52, 17), was ich nicht bestätigen konnte, trotzdem ich diese Glieder (die mir übrigens von Anfang an unwahrscheinlich erschienen) speziell gesucht habe.

Die geringe Mächtigkeit der Sedimente der Diableretsdecke ist schon von Adrian (12, 269) erwähnt worden. Am Brünli finden

*) Herr J. Krebs fand darin Nummuliten,

wir in der Doldenhorndecke ganz ähnliche Verhältnisse. Ich möchte aber dieselbe für mein Profil in erster Linie für primär ansehen und die tektonische Reduktion erst in zweiter Linie stellen. Dass letztere natürlich auch eingewirkt hat, beweist die auffallend starke Marmorisierung fast aller Horizonte, vor allem des Tschingelkalks.

Die bunte, meist rote Valangien-Echinodermenbreccie fehlt in typischer Ausbildung und ist sehr wahrscheinlich durch die dunklen, sandig-kalkigen Schichten mit Korallen etc. ersetzt worden.

Aus dem Profil Fig. 4 ersehen wir, dass das obere Valangien infolge Fehlens von Valangienkalk und Valangienmergel direkt auf Oehrlikalk (Berriasien) zu liegen kommt. An deren Stelle treffen wir eine 4 m dicke, grüne Sandsteinbank mit von ihr ausgehenden siderolithischen Infiltrationen in den darunter liegenden Oehrlikalk, was mit den Angaben von Adrian (12, 262) vollständig übereinstimmt. Eine Diskontinuität zwischen Oehrlikalk und oberem Valangien ist im autochthonen Gebiet fast überall zu finden, doch nur an der Birre (12, 262), in Les Plans (Morcles-Decke) und am Brünli finden sich von siderolithischen Bildungen begleitete Sandsteine.

Was Adrian (12, 271) noch in Frage stellt, scheint mir nun absolut sicher, nämlich eine Festlandsperiode im mittleren und unteren Valangien, die mir die einzige mögliche Erklärung bietet sowohl für die Sandsteinbank als für die Infiltration. Um eocaene Siderolithgesteine kann es sich nicht handeln, da deren Hangendes, speziell der Tschingelkalk, keine Spuren davon zeigt.

Sehr auffällig ist nun, dass die siderolithischen Gesteine des Autochthonen bei Mürren in jeder Beziehung denjenigen am Brünli gleichen. Prof. Arbenz (4, 14), wie auch andere Autoren, stellen sie ins ältere Eocaen, analog den Vorkommnissen im topographischen Jura, doch bemerkt er, « diese Bildung hat aber vielleicht schon in der obern Kreide begonnen ». Ich möchte noch weiter gehen, denn es scheint mir, dass in Anlehnung an die beiden Profile in der Diablerets- und Doldenhorndecke (Birre und Brünli) die siderolithischen Bildungen ihren Anfang im untern Valangien genommen haben. Auf grossen Strecken im Autochthonen wären sie nun vielleicht vom untern Valangien bis ins Eocaen durchgehend ohne Unterbruch. Im Sedimentationsgebiet der Diableretsdecke und wohl auch der Doldenhorndecke fand eine Meeresüberflutung vom obern Valangien an statt (die transgressive Echinodermenbreccie), so dass die Sandsteine in den Schichtverband der Kreide

hineingelangten. Ein eingehendes Studium der alpinen Bohnerzformation wird wahrscheinlich Typen ganz verschiedenen Alters zutage fördern.

III. Wildhorndecke.

Der grösste Teil meines Unteruschungsgebietes ist von dieser tektonischen Einheit gebildet.

Historisches: Die Wurzellosigkeit dieser Masse wurde zuerst von Bertrand und Golliez (22) erkannt, die von der Sefinenfurgge ein im allgemeinen zutreffendes Profil gaben. Gerber (37) trennte sie 1905 als mittlere von den sog. innern Kalkalpen ab. Später taufte sie Baltzer (17) Kientalerdecke und Gerber höhere helvetische Decke (39, 129).

Ich werde mich hauptsächlich mit dem Jura der Wildhorndecke beschäftigen, die untere Kreide, von der mein Arbeitsgebiet nur wenig einschliesst, kann ich nur streifen.

Dogger.

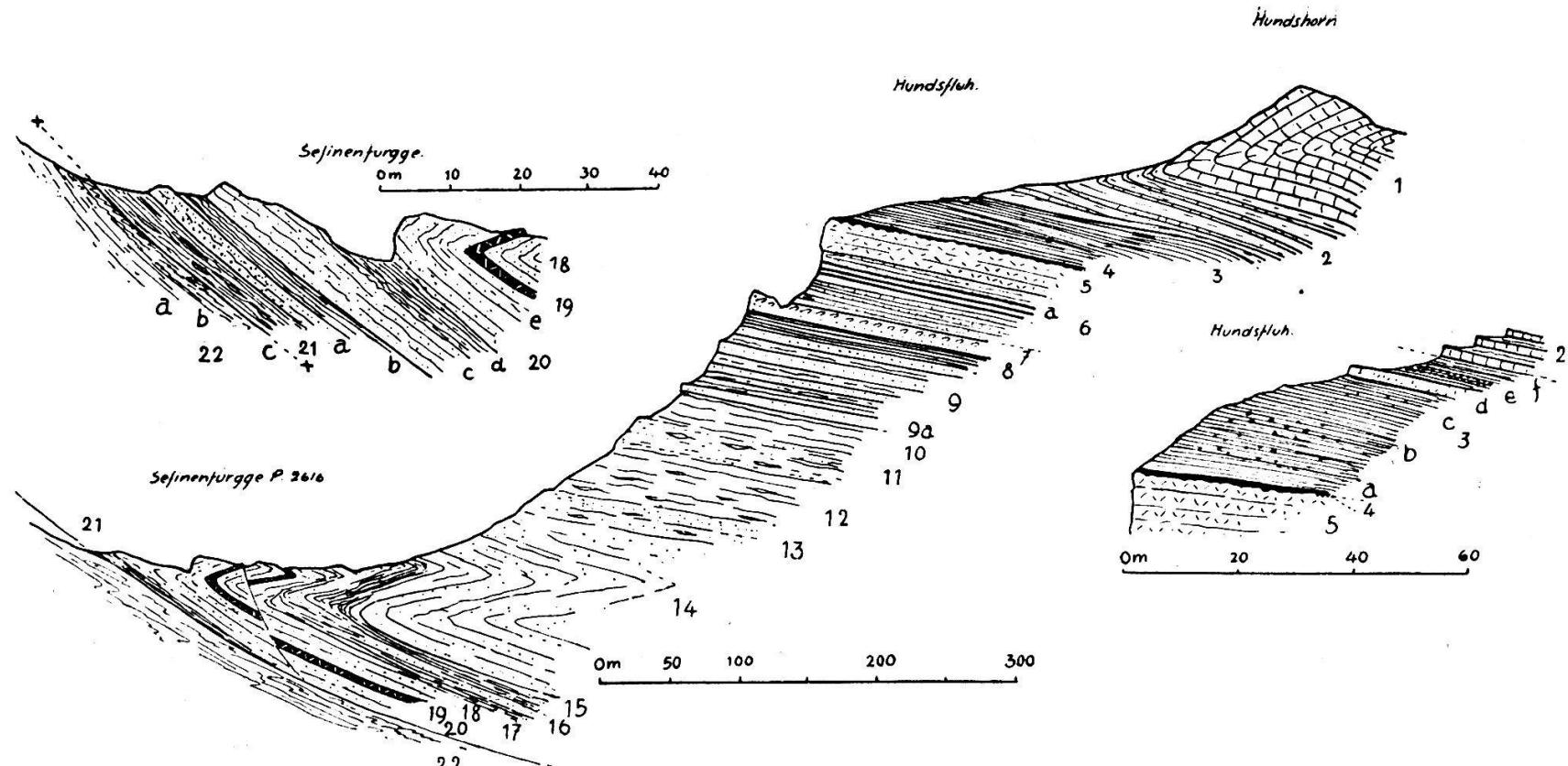
Der braune Jura wurde erstmals von B. Studer (88, 94) nach Fossilfunden im Schilthorngebiet erkannt.

Profile:

Im Graben beim ersten n im Worte Boganggen,
von oben nach unten:

1. Oxford- und Callovienschiefer	5 + x m
2. Malm (Synklinale der Kilchfluh)	0–20 m
3. Argovien-Schiefer und Kalke	10 m
4. Oxford- und Callovienschiefer	15 m
5. Linse von Eisenoolith (anstehend nicht gefunden, jedoch viele Bruchstücke im Bach).	(?)
6. Oberste Bajocien-Fossilschicht, Zone des Cosmoceras garantianum d'Orb.	0–10 cm
7. Echinodermenbreccie, dünnbankig	30 m
8. Cancellophycusschichten	75 m
9. Grenzquarzsandstein mit Muschelquerschnitten	15 m
10. Glimmerhaltige schwarze Schiefer	25 m
11. Untere Quarzsandsteinbank mit Muschelquerschnitten	10 m
Nach unten übergehend in	
12. Glimmerhaltige, oft rosarot anwitternde Schiefer	20 m
Nach unten übergehend in	
13. Knorrigen Eisensandstein mit Geoden und gelben Schnüren	150 m
Profil Grauseeli-Schiltthal, von oben nach unten:	
1. Oxford- und Callovienschiefer	5 + x m

2. Oberste Bajocien-Fossilschicht (fossilleer)	0–10 cm
3. Echinodermenbreccie	25–30 m
4. Cancellophycusschichten, im obern Drittel kompakte Kalkbänke	90 m
Mit scharfer Grenze gegen	
5. Grenzquarzsandstein mit Muscheln	10 m
6. Schiefriger Eisensandstein mit Glimmer und gelben, kieselreichen Lagen und Knollen, die innen rot und aussen schwarz aussehen	25–30 m
7. Quarzitischer, knorriger Eisensandstein, nach unten schiefriger werdend, mit einigen Quarzitbänken und Geoden mit kleinen Fossilien	200 m
8. Rote, eisenschüssige Echinodermenbreccie, grob und voll kleiner Fossilien	40 cm
9. Typischer Eisensandstein, nach unten allmählich in Aalénienschiefer übergehend	20+x m
Profil Allmendhubel, von unten nach oben:	
1. Glatte, glimmerführende Flyschschiefer mit vielen Kalkspatadern. Keine Kalklinsen	25–30 m
<i>Ueberschiebung der Wildhorndecke.</i>	
2. Aalénienschiefer mit kalkigen Geoden	6 m
Übergehend in	
3. Knorriegen, typischen Eisensandstein	4 m
4. Eisenschüssige Echinodermenbreccie, scharf begrenzt, zwei Bänke à 30 cm	60 cm
5. Bänke von Quarzsandstein	3 m
6. Eisensandstein, bald knölliger, bald schiefriger	20–25 m
7. 6, übergehend in schwarze Tonschiefer mit Glimmer	1 m
8. Schiefriger Eisensandstein, oft silberglänzend	5 m
9. 8, geht allmählich in typischen Eisensandstein über	15–20 m
10. Schutt (nicht aufgeschlossen)	ca. 10 m
11. Aalénienschiefer vom Allmendhubel, mindestens	50 m
Zu Figur 5, von oben nach unten:	
1. Malm, nach unten dünnbankiger werdend, mindestens	70 m
2. Gelbliche Argovienmergel mit bläulichen Kalkbänken wechsellarnd	25 m
3. Oxfordschiefer inkl. Callovien	ca. 35 m
a. schwarze Schiefer ohne Fossilien, mit seltenen schwarzen Knollen (Callovien?)	8 m
b. wie a, mit grossen Exemplaren von Phyll. tort.	9 m
c. wie a	3 m
d. kalkige Bank mit Quarzkristallen	30 cm
e. Hauptfossilbank voll Ammoniten wie Perisph. bern. und kleinen Exemplaren von Phyll. tort.	5 m
f. wie a	5 m
4. Glaukonitführender Sandstein mit Fossilien, Cosm. garant. Zone	5–20 cm



Figur 5. Profil Hundshorn — Sefinen-Furgge.

5. Echinodermenbreccie, dünnbankig (Bänke zu 10 cm)	30 m
Nach unten übergehend in	
6. Cancellophycusschichten	50—55 m
a. 3 Mergelbänder zu 1,50 m	
7. Grenzquarzsandstein mit Muschelquerschnitten	10 m
8. Schwarze Tonschiefer mit Glimmer	10 m
9. Quarzitbänke, abwechselnd mit schiefrigen oder knorrigen Eisensandsteinen	30 m
a. hellgelbe, rein quarzitische Bank, 60 cm	
10. Stark schiefriger Eisensandstein	20 m
11. Kompakter Eisensandstein mit Geoden	20 m
12. Schiefriger Eisensandstein mit gelben Schnüren	40 m
13. Wie 12, nur kompakter	15 m
14. Typischer, knorriger Eisensandstein mit pflanzenähnlichen Wülsten	60 m
15. Graue, glimmerreiche Schiefer mit Kalkgeoden	10 m
16. Wie 14	5 m
17. Wie 15	5 m
18. Wie 14, mit Geoden und Quarzadern	15 m
19. Eisenschüssige, rote Echinodermenbreccie voll kleiner Fossilien	15—20 cm
20. Eisensandstein	30 m
a. Quarzitischer Eisensandstein mit pflanzenähnlichen Wülsten	3 m
b. Blättrige, glimmerreiche, schwarze Schiefer	4 m
c. Typischer, knorriger Eisensandstein	5 m
d. Wie b	8 m
e. Wie c	10 m
21. Glimmerreiche, pechschwarze Schiefer, oft rostig anwitternd mit roten Geoden	8 m

Ueberschiebungsfläche der Wildhorndecke.

22. Flysch	ca. 30 m
a. Graue Schiefer mit Knötchen	4 m
b. Schwarze Schiefer mit sandigen und kalkigen Lagen	10 m
c. Schwarze, glänzende Schiefer voll Kalkspatadern	10 m

Zu den Mächtigkeitsangaben in diesem Profil ist zu bemerken, dass sie im Oxford sowie im Eisensandstein etwas unsicher sind, da zahlreiche kleine Brüche und die petrographische Gleichförmigkeit eine genaue Messung und Abgrenzung oft unmöglich machen.

*Aalénien-Profil unter der Würzelegg,
von unten nach oben:*

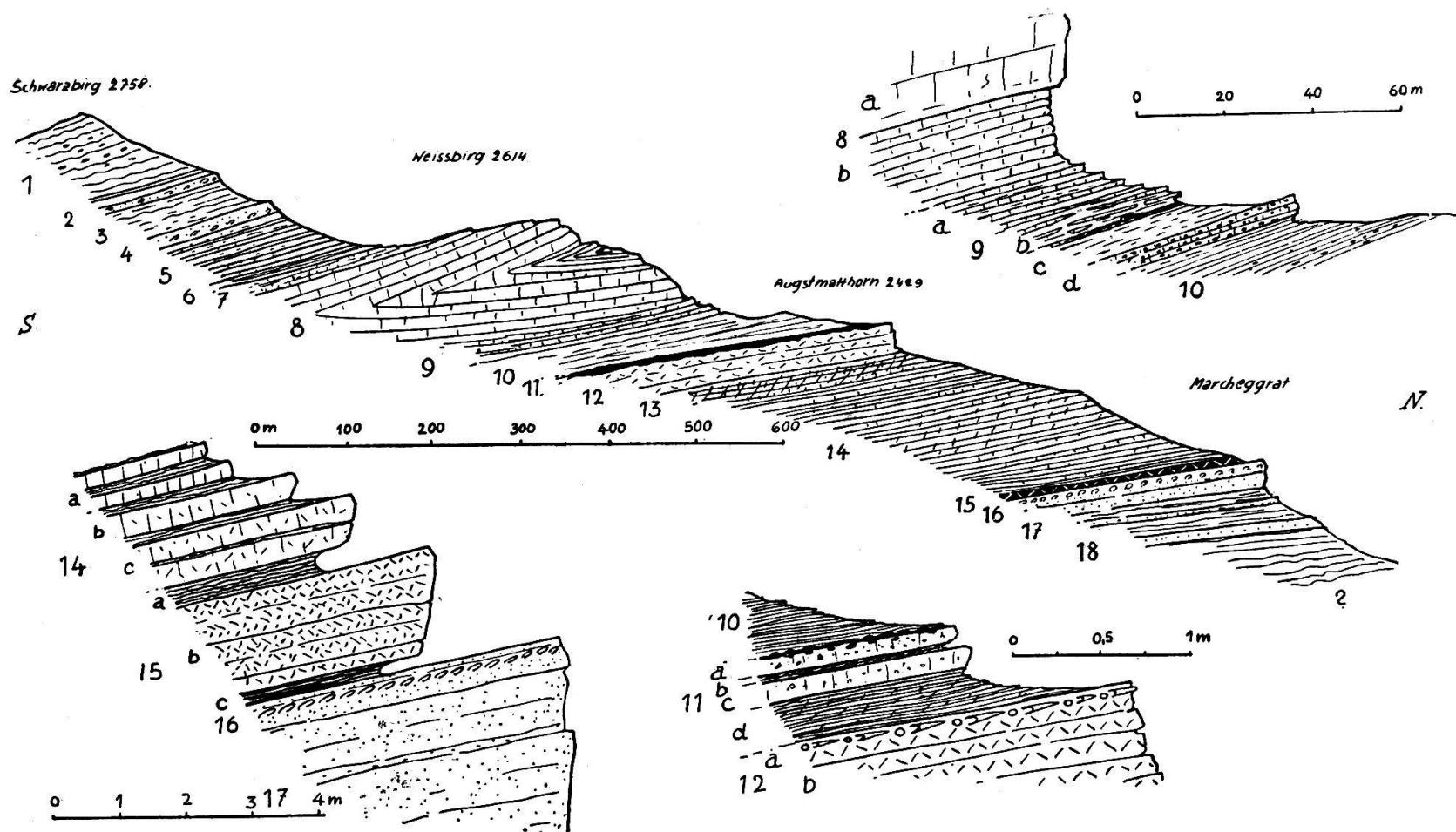
1. Knorriger Eisensandstein, massig, nach unten nicht aufgeschlossen	10 m
2. Eisensandstein, silberglänzend, mit teilweise roter Anwitterung	3 m
3. Wie 1	6 m

4. Schwarze Tonschiefer mit Glimmer, teilweise glatt, teilweise ruppig	4 m
5. Wie 2, nur schwärzer	5 m
6. Kompakter, tiefschwarzer Eisensandstein mit schiefrigen Lagen	15—20 m
7. Eisensandstein mit Linsen von roter Echinodermenbreccie	1 m
8. Rote Echinodermenbreccie voll kleiner Fossilien in zwei Bänklein herausstehend	40 cm
9. Eisensandstein mit schiefrigen Lagen und fast reinen Quarzbänken	10 m
10. Ockeriger und schwarzer Eisensandstein, wulstig-schiefrig mit pflanzenähnlichen Erhöhungen	30—35 m
11. Wie 10, nur glimmerreicher, Linsen von Echinodermenbreccie mit Pyrit, letzterer spärlich	10 m
12. Wie 10, mit schwarzen, herauswitternden Knollen	15 m
13. Schutt	5 m
14. Knolliger, schwarzer Eisensandstein mit glimmerreichen Tonschiefern wechsellagernd, die oft karminrote Färbung zeigen	30 m
15. Harte, quarzitische, dunkle Bänke, die oft kupfrige Verwitterungsfarbe zeigen, mit geringen Zwischenlagen von glimmerreichen Tonschiefern	50 m
16. 15, übergehend in Wechsellagerung von hellgrauem Quarzit mit dünnen Lagen von kupferfarbig anwitterndem Tonschiefer. Die Quarzitbänke zeigen Muschelfragmente	10—15 m
17. Schwarzer Eisensandstein mit grünlichem Quarzit (Muscheln) wechsellagernd mit schwarzen Knollen und Pyritflecken	10 m
18. Eisensandstein mit Quarzbänken und spärlichen Pyritknollen	15 m
19. Glimmerreiche Tonschiefer	3 m
20. Schwarzer, rauer Eisensandstein, stark quarzitisch, ganz von gelber Flechte bedeckt	10 m
21. Wie 19, mit auffallend kupferfarbiger Anwitterung	5 m
22. Wie 19, mit Bänken von weißem Quarzit und schiefrigem Eisensandstein mit dunklen Häuten, nach oben wird das Gestein immer quarzreicher	70 m
23. Eisensandstein, stark schiefrig, abwechselnd mit grünlichen, quarzitischen Bänken, die schon weiter unten zu finden sind (z. B. Nr. 17)	20 m
24. Grenzquarzsandstein, kompakter, dickbankiger, heller, fast reiner Quarzit mit verschiedenen Lagen von Muscheln	10—15 m

Zu Figur 6, von oben nach unten:

- Eisensandstein, bald schiefriger, bald kompakter, mit Knollen, die selten kleine Fossilien enthalten

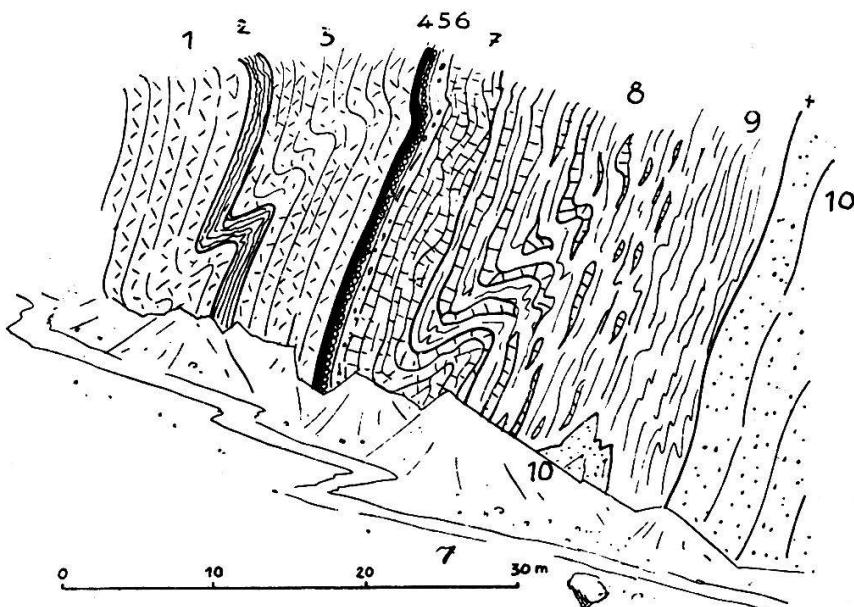
ca. 100 m



Figur 6. Profil Schwarzbirg-Marchegg.

2. Gelb-ockrig anwitternde Bänke, davon eine mit unbestimmbaren Muschelquerschnitten 5 m
3. Glimmerreicher, schwarzer Schiefer, oft in Eisensandstein übergehend ca. 50 m
4. Grenzquarzsandstein mit Muschelbänken Mit scharfer Grenze folgen 10 m
5. Cancellophycusschichten, schiefriger als Nr. 14 im gleichen Profil (siehe unten), tektonisch reduziert 60 m
6. Oxford- und Callovienschiefer, tektonisch ausgedünnt, daher nur ca. 5 m
7. Argovien, Mergel und Kalke, reduziert 10 m
8. Malm, zuerst dünnbankig, dann dickbankig und gegen die Mitte wieder dünnbankiger (infolge Antiklinale doppel-liegend). Einfache Mächtigkeit
- a. Kompakter, dickbankiger Malm, gelbgrau 70–80 m
- b. Dünnbankiger Malm (ohne Schieferlagen), blaugrau 50–60 m
9. Argovienkalke und -Mergel
- a. Kalkbänke mit blaugefleckten, hellen Schieferlagen, Knotenkalk 20 m
- b. Uebergang von a zu c. Die Kalkbänke verlieren sich allmählich nach unten ca. 30 m.
- c. Helle, silbergraue, griffig verwitternde Schiltschiefer mit kalkigen Linsen 15 m
- d. 4 Bänke von blaugrauem, hellem Kalk mit Belemniten und unbestimmbaren, blauen Ammoniten (Oppelien!) 4 m
- Mit messerscharfer Grenze folgen 10 m
10. Schwarze, stark aufblätternde, selten glimmerführende Oxfordschiefer (und Callovien!), mit schwarzen Knollen 3 m unter 9 d 2 m
11. Kalkoolithe und glimmerhaltige Schiefer
- a. Rote Kalkbank mit Oolithen, von 10 mit rauher, karger Fläche getrennt. Schwarze Knollen (Phosphorit) 30–40 m
- b. Grüngraue, sehr glimmerreiche, rostig anwitternde Schiefer 50–60 m
- c. Wie a 15 cm
- d. Wie b 2 cm
12. Echinodermenbreccie 15 cm
- a. Belemniten-schicht mit Quarzkörnern 25 cm
- b. Echinodermenbreccie, typisch in Bänken von 10–15 cm, gelbrot anwitternd 25–30 m
13. Uebergang von 12 in 14 durch allmähliche Aufnahme von Schieferlagen ca. 20 cm
14. Cancellophycusschichten, kieselige Kalkbänke, alternierend mit glimmerreichen, schwarzen Schiefern, in der Mitte etwas dickbankiger werdend. (Steilerwerden der Böschung!) 25–30 m
- 8 m
- 160 m

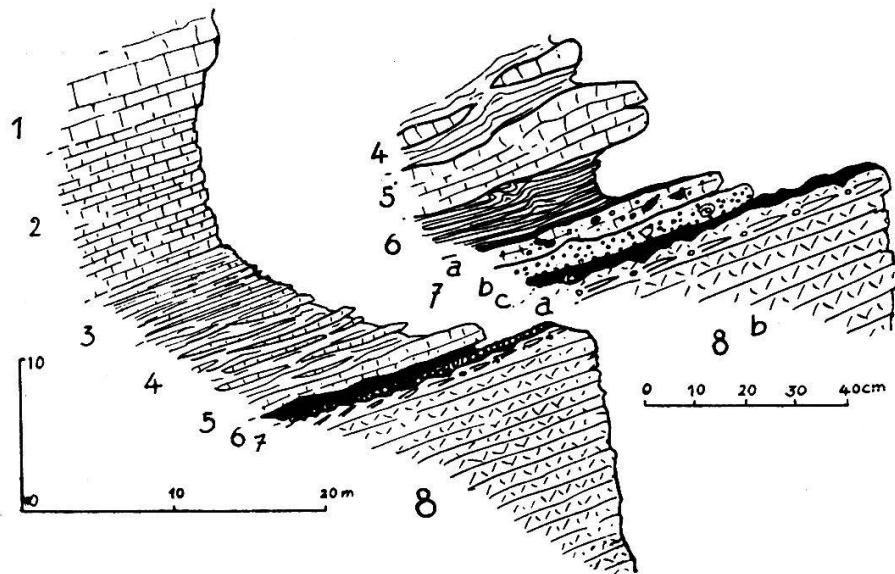
a.	Normale Cancellophycusschichten zu 10 cm Kieselkalk und 5 cm Mergel	30 cm
b.	Kieselkalkbank, spätig werdend	30 cm
c.	Wie b, aber schon deutlichere, glänzende Spaltblättchen zeigend, in der Mitte eine dünne Schieferlage	60 cm
15.	Schwarze Echinodermenbreccie	1,8–2 m
a.	Schwarze, teils tonige, teils sandige Echinodermenbreccie, bituminös mit Belemniten etc.	30–40 cm
b.	Gelbgraue, grobe Echinodermenbreccie mit Lima, bankig, mit schwarzen, tonigen Flasern	1,5 m
c.	Schwarze Tonschiefer	2 cm
16.	Grenzquarzsandstein, oberste Lage Muschelbank mit Gervillien und Trigonien	20 cm
17.	Quarzsandstein, hier fast reiner Quarz, hellgelb bis weiss anwitternd	ca. 20 m
	nach unten sich verlierend in	
18.	Schwarze Schiefer, die bald in Lagen von typischem Eisensandstein übergehen, bald Quarzitbänke aufnehmen	mächtig



Figur 7. Profil Silerengraben.
(Höhe 790 m am Weg nach der Sileren-Alp).

Zu Figur 7, von oben nach unten:	
1. Echinodermenbreccie	10 + x m
2. Schieferband mit viel Glimmer (ähnlich Cancellophycusschichten!), nach oben Lagen von Echinodermenbreccie aufnehmend	80 cm
Uebergehend in	
3. Grobe, bankige Echinodermenbreccie, gelbrot anwitternd, zu oberst reich an Pyrit und Quarzkörnern	7 m

4. Schiefrig-sandige Schicht mit kohligen Häuten und viel Pyritkörnern	15 cm
5. Kalkiger Eisenoolith mit Cerithien (?), Belemniten etc.	10 cm
6. Flaseriger, dichter Kalk mit seltenen, dunklen Oolithen und schwarzen Knollen (Phosphorit), Belemniten und grossen Echinodermensplittern, gelbrot anwitternd	10 cm
7. Typisch blauer, flaseriger Schiltkalk mit glänzend schwarzen Häuten, fleckiggelb anwitternd	1 m
8. Argovienmergel mit schiltkalkähnlichen Bänken, die nach oben seltener werden	9 m
9. Typische, glatte, graue Argovienmergel, oft rostig-rot oder meist gelb anwitternd. Ohne Kalkbänke oder Linsen Messerscharfe Grenze.	5 m
<i>Ueberschiebung:</i>	
10. Quarzsandstein der Eisensandsteingruppe	mächtig



Figur 8. Profil Sulwald.

Zu Figur 8, von oben nach unten:

1. Dickbankiger (zu 30 cm) Malm der Vogelfluh bei Isenfluh	ca. 100 m
2. Ganz dünnbankiger, oft fast schiefriger Malm	8—10 m
3. Graue Schiefer mit dunklen Knoten (Knotenkalk)	3 m
4. Typische, gelbgraue Argovienmergel mit Kalkbänken	5—8 m
5. Schiltkalkbank	50 cm
6. Tiefschwarze, schwach glimmerführende Schiefer, Oxford, mit wenig Pyritknollen	0—20 cm
7. Fossilschicht. Cosmoceras-garantianum Zone. a. Grauer Kalk mit wenigen dunklen Oolithen, schwarzen Knollen, Belemniten, selten Glaukonit Gegen 6 mit roter Schicht scharf abschliessend (verwitterter Pyrit)	5—10 cm

b.	Kalkig-mergelige Schicht, unten voll Quarzkörner. Fossilien, viel Glaukonit	0—5 cm
c.	Ueberzug von schwarzen Knollen (Phosphorit) voll schlecht erhaltener Fossilien	1—3 cm
8. a.	Oberste Lage der Echinodermenbreccie, Belemniten-schicht, ganz oben tiefschwarz, mit grossen Pyrit-körnern	30 cm
b.	Normale, hier grobspätige Echinodermenbreccie	ca. 40 m

Profil am Bach «schlechte Matten» im Saustal,
von oben nach unten:

1.	Oxfordsschiefer (ev. incl. Callovien), die untersten 4 m taub und ohne Knollen, weiter oben mit grossen Exemplaren von Phill. tort.	10 + x m Darauf folgt mit scharfer Grenze
2.	Pyritreicher, sandiger Kalk mit Fossilien auf karriger Oberfläche der Echinodermenbreccie klebend, Cosmoceras garantianum Zone	2—4 cm
3.	Echinodermenbreccie a. Feste Bank aus ganz schwarzer, wenig spätinger Echinodermenbreccie mit herauswitternden Quarzkörnern	(?)
	b. Sandige Echinodermenbreccie, mit Quarzkörnern, vielen Belemniten und unbestimmbaren Querschnitten (Terebrateln ?). Anwitterung genau wie Knauermolasse	20 cm
	Nach unten übergehend in c. Normale, grobspätige Echinodermenbreccie	2—3 m
		ca. 36 m

Beschreibung der Gesteine.

Eisensandsteingruppe.

Aalénien (inkl. unteres Bajocien?)

Der Name Eisenstein stammt von den Einwohnern, die das Gestein von Alters her wegen der roten Anwitterung so bezeichneten. Die Gesteine dieser Stufe schwanken zwischen glimmerhaltigen Tonschiefern und fast reinen, weissen Quarzsandsteinen in allen möglichen Uebergängen und Variationen. Eine zu kartierende Gliederung konnte ich nicht durchführen, da der petrographische Charakter dieser Sedimente nicht nur in vertikaler, sondern auch in horizontaler Richtung ungemein wechselnd ist. Trotzdem konnte allgemein gefunden werden (wie aus den meisten Profilen ersichtlich ist), dass von unten nach oben Tonschiefer, Eisensandstein mit Echinodermenbreccie, Schiefer, Bänke von Quarzsandstein, Tonschiefer oder schiefriger Eisensandstein und Grenzquarzsandstein folgen.

An der Basis der Wildhorndecke konstatieren wir direkt über dem Flysch schwarze, glimmerreiche Schiefer. Diese enthalten oft

kalkige Linsen und wittern feinblätterig, grifflig und gelblich an. Der Glimmer ist meist auf Schichtflächen gehäuft. Ob wir hier den Horizont des *Lioceras opalinum* vor uns haben, möchte ich nicht entscheiden, da die organischen Reste darin äusserst spärlich gefunden würden. Auf Boganggen, westlich dem Horn, wurde von Prof. Arbenz ein Ammonit gefunden, den ich als *Ludwigia lotharingica* Branco bestimmte, ferner einige Zweischaler, sowie ziemlich häufig Fucoiden. Die gleichen Gesteine im Kern der Allmendhubantiklinale haben nur unbestimmbare Muschelnegative geliefert. Ich werde im folgenden diese Stufe stets mit dem neutralen Ausdruck Aalénienschiefer bezeichnen.

Gegen oben entwickeln sich nun allmählich aus den erwähnten Schiefern echte knorrige Eisensandsteine, welche die bekannte rotbraune Färbung zeigen, die übrigens für die ganze Gruppe charakteristisch ist.

Diese Sandsteine mit viel Glimmer und schwarzen Häuten enthalten zerstreut eine grosse Anzahl von intensiv rot anwitternden Knollen, Linsen aus einem eisenschüssigen, dunklen Kalk oder seltener aus einer ebenfalls rot verwitternden Echinodermenbreccie. Hin und wieder finden wir in diesen ungefähr faustgrossen Knollen massenhaft Fossilien wie Ludwigien und ganz kleine Zweischaler. Ich konnte leider fast nirgends das anstehende Gestein ausbeuten, jedoch ist sicher, dass die folgenden Fossilien, die ich im Schutt fand (meist in der Nähe des anstehenden Gesteins), aus diesem Schichtkomplex stammen.

Literatur:

A = E. W. Benecke. Die Versteinerungen der Eisenerzformation von Deutsch-Lothringen und Luxemburg. Abh. zur geol. Spezialkarte von Elsass-Lothringen, n. Folge. Heft VI. 1905.

B = G. Hoffmann. Stratigraphie und Ammoniten-Fauna des unteren Doggers in Sende bei Hannover.

IV = Tafel. 5 = Figur.

Fundorte: E = Pletschbach zwischen Weg Lauterbrunnen-Mürren und Waldstaffel.

F = Grat Würzelegg-Schwarzbirg.

G = Sefinen-Furgge.

H = Boganggen.

In Klammern = (12) = Anzahl der Exemplare und Bruchstücke.

- Ludwigia Murchisonae*, Sow. B. XIV. (9) F. G. H. (?) E. Schmid-
matte-Würzelegg (typisches Stück).
- Ludwigia costosa*, Qu. B. I. 35, II. 14. (10). E. Allmendhubel.
- Ludwigia cf. costula*, Reinecke. Dumortier, Dépôts jurass. du Bassin
du Rhône. LI. 1 (1). H.
- Ludwigia lotharingica*, Branco. A. LII. (1). H.
- Ludwigia concava* (Sow), Buckman. B. XVII. 4. (1). E.
- Ludwigia Tolutaria*, Dumortier. B. IV. (1). F.
- Stephanoceras cf. Blagdeni*, Sow. Bruchstücke schwer zu bestim-
men. H.
- Dumortieria spec. Nicht weiter bestimmbar Negativ. (1). E.
- Pecten (Variamussium) pumilus*, Lmck. A. III. 22. Typische For-
men (8). E. H. F.
- Pecten (Chlamys) ambiguus*, Münster. Greppin Baj. sup. Mém. Soc.
Paléont. Suisse. Vol. XXVII. XIV. 4. (1). E.
- Pecten (Camptonectes) lens*, Sow. A. III. 17 (1). Grützsch.
- Lima (Plagiostoma) cf. Leesbergi*, Branco. A. IV. 7. (2). E.
- Lima (Mantellum) cf. duplicata*, Sow. A. IV. 10. (3). E.
- Lima (Plagiostoma) cf. cardiiformis*, Sow. A. IV. 5. (1). E.
- Rhynchonella cf. Friereni*, Branco. A. III. 4 (2). H.
- Rhynchonella cf. opalina*, Qu. Qu. Brach. 38. 32. (10). E.
- Rhynchonella Krammi*, Benecke. A. III. 5. Typische Form! (10). E.
- Posidonia opalina*, Qu? Qu. Jura. Tafel 45. 11. (10). G. H.
- Schiltalp — Schilthorn — Würzelegg — Allmendhubel.
- Gervillia cf. acuta*, Sow. A. V. 6. (5). E. F.
- Gervillia Hartmanni*, Gldh. A. VI. 1. (1). F.
- Modiola sp.* Unbestimmbar Negativ. (1). F.
- Pholadomya Murchisoni*, Sow. Sehr gut erhaltenes, komplettes
Stück. Engital (1).
- Goniomya cf. inflata*, Ag. Agassiz: Mollusques fossiles. Tab. 1, 15
(dort aber aus Oxford stammend), (1). F.
- Ceromya cf. aalensis*, Qu. A. XXII. (1), kleine, zerdrückte Form. H.
- Pleuromya cf. elongata* (Mustr.?) A. XXIV. 2 (3). H. E. und
Grützsch.
- Tancredia cf. donaciformis*, Lyc. A. XX. 9 (1). H.
- Tancredia cf. compressa*, Terq. A. XX. 1. (2). H.
- Protocardia cf. striatula*, Sow (Phill.). A. XVII. 3. (3). F.
- Astarte cf. depressa*, Gldf. A. XVI. 8 (1). E.
- Astarte callusio*, Opp. A. XVI. 9. (viele). E. F. H.
- Cucullaea cf. aalensis*, Qu. A. XIII. 4. (2). Pletschbach.

- Cucullaea* sp. Genau die gleiche Form wie in A. XIII. 5. E. u. H. (3).
Panopaea spec. E. (2).
Pinna cf. *opalina*, Qu. (?). A. X. Unsicheres Bruchstück. F.
Ostrea sp. Aehnlich A. XII. 12. (2) F. E.
Trigonia similis, Br. A. XII. 9. (1) F.
Trigonia cf. *spinulosa*, Y. und B. A. XIV. 10 (1) E.
Trigonia v. costata, Lyc. A. XV. 4 (1) E.
Alaria sp. Sehr kleines, nicht weiter bestimmmbares Exemplar. F. (1)..
Pleurotomaria spec. (1) Zuben.
Pentacrinus sp. (1) G.
Pentacrinus jurensis, Qu. Dumortier (siehe oben) LXII. 8. (1). G..
Cidarisstacheln. (2) Bietenhorn. E. (ganz kleine Form).
Korallen. Ein ganz kleines Stöcklein. E.

Zu diesen Fossilien möchte ich folgendes bemerken. In den Knollen sind fast nur kleinere Exemplare enthalten, seltener findet sich ein grösserer Ammonit. Unter den letzteren sind sehr viele Jugendformen, die nicht bestimmt werden konnten. Von Ludw. Murchisonae Sow. ist ein Exemplar typisch, zudem findet sich im Berner Museum ein sehr schön erhaltenes von der Sefinen-Fürgge.

Diese Anhäufung kleiner Fossilien in Nestern gibt Tobler aus den autochthonen Opalinusschiefern (96, 86) und ferner Trösch. (104. 120) vom Zahlers-Horn. Auch schon B. Studer (91, 297) sind übrigens Fossilien aus dem Eisensandstein gut bekannt.

Ich möchte ferner erwähnen, dass fast alle Versteinerungen aus den Nestern stammen und nur ausnahmsweise solche im gewöhnlichen Gestein gefunden wurden. Die Anhäufung der Schalen macht den Eindruck, als ob sie zusammengeschwemmt worden wären, indessen konnten nie gerollte Stücke beobachtet werden.

Wir sehen, dass diese unzweifelhafte Aalénienfauna namentlich in ihren Hauptvertretern (u. a. *Pecten pumilis*, Lmck), grosse Aehnlichkeit mit der vom Autochthon-Aalénien von Innertkirchen hat. (9, 671), und besonders auch mit derjenigen der Eisenerzformation von Deutsch-Lothringen und Luxemburg (21).

Ein Schliff durch einen solchen Knollen zeigt grosse eckige Quarzkörner in einen kalkigen Cement eingelagert. Die Quarzkörner nehmen zirka $\frac{1}{2}$ der Bildfläche ein. Dazwischen liegen viele Fossilreste, die sich nicht weiter bestimmen lassen (Echinodermensplitter und kleine Schnecke). Als accessorische Mineralien sind Turmalin, Pyrit und Muskowit zu erwähnen.

Ich beobachtete ferner massenhafte pflanzenähnliche Wülste, die

sich verzweigen und bis 1 m lang werden können. Sie bestehen aus sandigerem Material als das Gestein und wittern rötlicher an, so z. B. an der Sefinen-Furgge und auf dem Schilthorngipfel.

Unter dem Mikroskop zeigt der knorrige Eisensandstein folgendes Bild: In einer zum Teil aus Kalkspatindividuen bestehenden Grundmasse lagern meist eckige, seltener etwas gerundete Quarzkörner (maximal 0,6 mm gross), schwarmweise von gleicher Korngrösse, zirka $\frac{3}{4}$ der Bildfläche einnehmend. Accessorisch sind auffallend lange Muskovitschüppchen und Zirkon. Das Habitusbild sieht genau so aus, wie es Arnold Heim vom Eisensandstein der Churfürstengruppe angibt (49, Atlas XXIV 5).

Unten im Eisensandstein fallen als Einlagerung eine oder mehrere hochrot anwitternde Bänke von Echinodermenbreccie auf, die sich ohne Unterbruch von der Sefinen-Furgge bis zur Station Grüttsch durchziehen. Ihre Mächtigkeit ist äusserst gering, 15 bis 20 cm in einer Bank an der Sefinen-Furgge, 60–80 cm in drei Bänken am Allmendhubel. Die Breccie ist sehr grobspälig, enthält bis 4 mm grosse Quarzkörner und viele eingesprengte Pyritwürfelchen. Sie ist erfüllt von massenhaft vorkommenden kleinen Fossilien und zwar sind es die gleichen wie in den oben erwähnten Nestern. Ueber der Station Grüttsch z. B. fand ich darin eine kleine, unbestimmbare *Ludwigia*, umgeben von winzigen Astarten, Rhynchonellen etc.

Diese Breccienbänke erwähnt auch schon Trösch (104, 120) vom Zahlershorn und ferner sind sie am Südfuss des Doldenhorns in der Doldenhorndecke in einer Mächtigkeit von 20 cm in einer Bank, ebenfalls als durchgehendes, auffallend rotes Band entwickelt (persönliche Mitteilung von H. Krebs).

Wie schon oben erwähnt, wird die Echinodermenbreccie in meinem Gebiet von SW nach NE etwas mächtiger. Aus dem Männlichen- und Faulhorngebiet fehlen bis jetzt die Angaben darüber vollständig. Jedoch ist zu erwarten, dass sie auch dort zu finden ist, wie dann von neuem, jetzt aber auf 25–90 m angeschwollen, im Gebiet zwischen Engelberg und Meiringen (3, 481).

Ueber dem Eisensandstein mit der Echinodermenbreccie folgen etwa 100–150 m mächtig schwarze Schiefer, wechselnd mit knorrigem, typischem Eisensandstein oder seltener helleren, gelb anwitternden Quarzsandsteinbänken. Fossilien sind darin gar keine gefunden worden, indessen beobachten wir ziemlich oft kalkige Linsen mit Pyrit oder leicht zu lösende schwarze Knollen im Schiefer. Der Schliff durch eine solche zeigt eine dunkle, amorphe

Grundmasse mit unregelmässigen, ziemlich gerundeten Quarzkörnern, die schwarmweise das Gestein durchziehen und zirka $\frac{1}{10}$ der Schlifffläche ausmachen. Häufig sind Schalenquerschnitte von kleinen Organismen und zweifelhafte Spongiennadeln. Accessorisch sind feinste Glimmerschüppchen und einzelne Zirkonkörner zu erwähnen.

Die Quarzitbänke mehren sich nun gegen oben und bilden schliesslich eine Wandstufe von zirka 10 m fast reinem Quarzsandstein mit Muschellagen (siehe Profile). Diese Fossilien sind aber derart mit dem Gestein verwachsen, dass es unmöglich ist, sie in bestimmbarem Zustand herauszuschlagen.

Unter dem Hundshorn beobachtete ich in diesen Bänken auffallend schöne Anlauffarben von Eisenhydroxyd.

Ueber diesen untern Quarzitbänken folgen meist schwarze, sandige und glimmerreiche Tonschiefer, die aber auch hier wieder seitlich in Eisensandstein übergehen können. Diese Schiefer zeigen oft eine auffallend kupferfarbige Anwitterung und sind ebenfalls reich an Glimmer.

Darauf folgt in wechselnder Mächtigkeit von 10—20 m der Grenzquarzsandstein, den auch Prof. Arbenz im Hochstollengebiet erwähnt (3, 481). Dieser ist bankig und enthält verschiedene Zonen mit Muscheln etc., ähnlich wie der untere Quarzsandstein. Namentlich die oberste Bank ist meist erfüllt von Fossilien. Darunter möchte ich in erster Linie Trigonien erwähnen, die nördlich des Denkmals am Schilthorn (in verkehrter Lagerung) auf lange Strecken Bänke bilden. Es ist *Trigonia costata* Qu. Qu. Jura Tafel 60, Figur 12, die übrigens auch in Nestern weiter unten vorkommt und im Schutt von allen früheren Autoren gefunden wurde. Ferner eine grosse *Gervillia*, die ziemlich häufig ist und die auch schon Mösch (68, 23) zitiert. Dazu kommen noch kleine, dickschalige Austern und weitere unbestimmbare Zweischaler.

Die drei Glieder, die Prof. Arbenz (10) im Schilthorngebiet unterscheidet, kann ich aus meinen Profilen nicht so klar herauslösen, dass alle drei Komplexe in der Karte hätten ausgeschieden werden können. Die Verhältnisse gestalten sich im einzelnen viel komplizierter (siehe namentlich Profil Würzelegg). Auf meiner Karte wurden infolgedessen im Aalénien nur die Aalénienschiefer, die dünne Bank von roter Echinodermenbreccie und der Eisensandstein (bis inkl. Grenzquarzsandstein) ausgeschieden.

Diese ganze Gruppe stellt sicher eine ununterbrochene Sedimentationsfolge dar und ich würde dieselbe ohne weiteres von oben

bis unten ganz ins Aalénien stellen, wenn nicht Prof. Arbenz (10) nach Fossilien von der Mägisalp (Hasliberg) nachgewiesen hätte, dass im obern Teil schon Bajocien vorhanden sein muss. Das Aalénien würde somit auch in meinem Gebiet ohne scharfe Grenze ins untere Bajocien übergehen. Leider gelang es mir nicht, diese Auffassung durch Fossilien zu belegen.

Die Gesamtmächtigkeit dieser, steile Grashalden oder Felsen bildenden Eisensandsteingruppe, beträgt 250—400 m und scheint von SW nach NE an Mächtigkeit zu gewinnen.

Auftreten: Als breite Basis des Grates Hundshorn-Schilthorn-Schwarzbirg-Marchegg und als obere Falte von Schilthorn-Schwarzbirg, sowie in der Intersektion des Lütschinentales unterhalb Zweilütschinen.

Cancellophycusschichten.

Bajocien.

Dieser Name stammt von Seeber (81, 46), der sie nach den darin häufig vorkommenden algenähnlichen Gebilden von *Cancellophycus scoparius* Thioll. so benannte.

Auf den Grenzquarzsandstein folgen überall die Cancellophycusschichten mit messerscharfer Grenze von der Hundsfluh bis an den Hochstellen (3, 481).

Die Basis der Cancellophycusschichten ist meist grobspätig ausgebildet, die Kalkbänke sind etwas unregelmässig gelagert und treten gegenüber dem Schiefer stark zurück. Etwas unterhalb der Marchegg konnte eine dunkle Echinodermenbreccie konstatiert werden, die beim Anschlagen einen stark bituminösen Geruch verbreitet. Das Gestein ist voll Echinodermensplitter, innen blaugrau und aussen schwarz anwitternd, mit dunklen, oft fast kohligen Ton-schieferlagen und bis 5 mm grossen Quarzgerölle. Das oft stark sandig anwitternde Gestein enthält Pyrit und seltene unbestimmbare dunkle Knollen. Ich möchte auf das Detailprofil S. 29 verweisen. Trotzdem ich die Wichtigkeit dieser Schicht sofort erkannte, gelang es mir nicht, mit Fossilien ihr Alter zu bestimmen, und auch nicht, sie in typischer Ausbildung an andern Orten aufzufinden.

An organischen Resten fand sich nur ein sehr schön erhaltenes Exemplar einer kleinen Lima, Belemniten, Pentacrinusstielglieder, Serpula (?) und unbestimmbare Schalenreste.

Allmählich geht diese Echinodermenbreccie nach oben in die typischen Cancellophycusschichten über. Dieselben bestehen aus meistens 20—30 cm dicken, grauen Kieselkalklagen, unterbrochen

von sandig-tonigem, glimmerreichem, leicht zerbröckelndem Ton-schiefer in ungefähr gleicher Mächtigkeit. Diese Bildung wiederholt sich mehr wie 100mal. Ausnahmsweise finden wir auf den Kalken braune, herauswitternde, sandige Partien und seltener auch Silexknollen. Oft hat es den Anschein, als wären die Platten voll zertrümmerter Fossilien, Bildungen, wie sie auch am Faulhorn vorkommen. An der Hundsfluh finden wir drei 1,5 m dicke Schieferbänder in der oberen Partie und ebenso sind die Kalkbänke dort z. T. bis auf 60 cm angeschwollen.

Auf diesen Kalkplatten fand ich einen mächtigen *Nautilus* sp., ferner einen ganz kleinen, unbestimmbaren Ammoniten, beide aus dem Engital, einzelne Belemniten und Muschelschalen bei Alpbiglen im untern Saustal.

Die typische Algenform *Cancellophycus scoparius* Thioll., die der Stufe den Namen gab, ist nicht überall verbreitet. Ich konnte sie häufig nur am Ausgang des Engitals und hauptsächlich westlich Zweilütschinen antreffen. An der Hundsfluh fanden sich in Klüften neben Kalkspatrhomboedern kleine, gut ausgebildete, wasserhelle Bergkristalle.

Die Mächtigkeit verändert sich von SW nach NE wie folgt:

Hundsfluh	50 - 55 m
Boganggenflühe	75 - 80 m
Unter Grauseeli	90 m
Würzelegg	130 m
Augstmatthorn	160 m
Faulhorn (n. Seeber 81, 76)	ca. 200 m
Faulhorn (n. Prof. Arbenz 10)	300 m
Hochstollen (n. Prof. Arbenz 10)	ca. 400 m

Schon Renevier fand *Cancellophycus scoparius* Thioll. (75, 184) und zwar nur auf eine einzige Bank beschränkt in Gesellschaft von Stephan. Humphriesi und Steph. Blagdeni. Bemerkenswert ist, dass Haug (43) bei Digne diese Algenform (?) in der Zone der *Ludwigia Murchisonae* feststellen konnte. Dieses fragliche Fossil ist infolgedessen nicht eindeutig und der Name *Cancellophycusschichten* würde wohl besser durch eine schärfere Benennung ersetzt.

Als besondere Faziesausbildung der Cancellophycusschichten folgt nun die

Echinodermenbreccie (Spatkalk). (Bajocien).

Dieses Gestein wurde schon von Mösch (68 und 69) oftmals erwähnt und von Gerber und Helgers kartiert (41).

Es ist eine typische blaugraue, aussen gelblich-rot anwitternde Echinodermenbreccie von verschiedener Feinheit des Kernes. Von einem Kieselkalk bis zu einem grobspäten Echinodermengestein sind alle Uebergänge vertreten. Häufig finden wir darin sandige, stark kieselige Knollen oder Lagen, wie besonders im Weg unterhalb der ersten Häuser von Isenfluh und im hintern Saustal, die oft von gelben, kieselsteten Flechten bedeckt werden, während das umgebende kalkhaltige Gestein frei davon bleibt. Darin sind ferner Quarzkörner, seltener Dolomit und hin und wieder deutliche Crinoidenstielglieder zu sehen.

An Fossilien erwähnt Mösch (69, 259) Zweischaler von der Silerenalp, wo ich jedoch in der Echinodermenbreccie gar nichts finden konnte. Ferner gibt er von der Isenfluh eine grosse Terebratula an (*T. ventricosa* Qu.? nach Mösch), die wohl aus der obersten Bank der Echinodermenbreccie stammen mag, in Analogie mit der Terebratelnbank im gleichen Niveau am Melchseestöckli (3, 481). Ich selbst konnte keine bestimmbarren Fossilien liefern, dagegen sind die obersten Bänke durch einen teilweise erstaunlichen Reichtum von Belemniten ausgezeichnet, was übrigens auch schon Gerber erwähnte (37, 67). So fand ich südwestlich der Alphütten von Obersaus eine Platte 50×60 cm, die zirka 120 Exemplare zeigte, sowohl grosse als kleine Formen.

Es ist äusserst auffallend, dass auf der Karte (41) im Grat Schilthorn-Schwarzbirg, zu der oberen Falte gehörend, fast gar kein Spatkalk eingezeichnet ist und der Rest, der sich bei Seelifuren vorfindet, ist unrichtig, denn diese oberste Partie führt überhaupt keine Echinodermenbreccie. Im südlichen küstenferneren Sedimentationsgebiet kamen nur die Cancellophycusschichten zur Ablagerung und erst gegen Norden hin, bei Annäherung an die Küste, setzte die Spatkalkfazies ein. Wir erkennen diesen Uebergang gerade zwischen höheren und tieferen Falten im Schilthorngebiet. In der höchsten Falte (Schilthorn) finden wir keine Spatkalke, da dieses Gebiet zu weit südlich lag. Im Engital, das schon zur tieferen Falte gehört (siehe Profiltafel), ist es schwierig, diese zwei faziellen Typen scharf zu unterscheiden; wir treffen hier Kieselkalkkomplexe ohne Schieferlagen. An der Würzelegg finden wir folgendes Profil von oben nach unten:

- | | | |
|-----------------------------------|----------------|----------|
| 1. Oxfordschiefer inkl. Callovien | | 10 + x m |
| | Scharfe Grenze | |

2. Bank von Kieselkalk mit seltenen Echinodermensplittern am Kontakt gegen 1 mit Pyritknollen und rostigen Flasern	20 - 30 cm
3. Obere Cancellophycusschichten aus Kieselkalkbänken (zu 20 cm) mit glimmerreichen Schieferlagen (bis zu $\frac{1}{2}$ m) alternierend	5 m
Uebergang in	
4. Feinen Spatkalk	20 m
5. Untere Cancellophycusschichten, genau wie 3	130 m

Nr. 3 und 5 sind im Handstück nicht zu unterscheiden, die Cancellophycusfazies hat also an der Würzelegg die oberste Partie des Spatkalkes ergriffen (siehe Abwicklung). Je weiter wir nach Norden den Spatkalk verfolgen, desto grobspätiger und desto reicher an bis 4 mm grossen Quarzkörnern wird er.

Auftreten: Die Cancellophycusschichten und namentlich die leicht kenntliche, das tektonische Leitgestein darstellende Echinodermenbreccie bilden ein zusammenhängendes Band vom Einschnitt des Kientals bis zu demjenigen des Lütschinentales, wobei sie sich weit ins Saustal hinaufziehen. Einzig die Cancellophycusschichten kommen in verkehrter Lagerung auch in der Schilthornfalte vor.

Zone der Garantia Garanti, d'Orb.

(Oberstes Bajocien und unteres Callovien.)

Zwischen dem Spatkalk und den Oxfordien-Callovianschiefern im Süden oder den Argovienmergeln im Norden treffen wir fast überall eine höchstens 60 cm mächtige, oft ziemlich fossilreiche Zone, die hauptsächlich den Horizont des Cosmoceras garantianum, d'Orb. darstellt, wie er durch Prof. Arbenz (3, 476) und Arn. Heim (49, 538) aus andern Gebieten bekannt wurde.

Petrographisch sind diese Gesteine ungemein verschieden, doch herrschen Glaukonit führende, schwarze, oft etwas späte Kalke vor, die teilweise ganz von Pyrit erfüllt sind. Daneben finden sich Kalkoolithe, grobe, rot anwitternde Echinodermenbreccien, helle Kalke, Sandsteine und dunkelgraue, bräunlich anwitternde, glimmerreiche Tonschiefer vom Habitus der Bathonienschiefer (3, 479) der Erzegg. An der Basis, direkt auf dem Spatkalk klebend, ist eine Lage von schwarzen Phosphoritknollen und Fossilien anzutreffen.

Der petrographische und palaeontologische Charakter ist in horizontaler Richtung ungemein rasch wechselnd. Wie aus den Profilen hervorgeht, sind sehr wahrscheinlich 2 - 3 Schichten übereinander, die sich jedoch nur lokal trennen lassen.

Helgers erwähnt einmal (51, 51) vom Roten Herd Gesteine aus dieser Zone, die er jedoch ohne palaeontologische Beweise als « Parkinsonae-Eisenoolithhorizont in einer Mächtigkeit von zirka 60 cm » betitelt. Ich konnte an dieser Lokalität, trotzdem der Kontakt gut aufgeschlossen ist (Kalkoolith 10–15 cm) niemals diesen Eisenoolith beobachten.

Das Auffinden dieses Fossilhorizontes ist die Bestätigung der Vermutung von Prof. Arbenz (10), dass der Spatkalk ganz ins Bajocien zu stellen sei, genau wie in Obwalden (2) oder am Walensee (49). Er repräsentiert also in seinem oberen Teil nicht auch noch das Bathonien, wie für das Berner Oberland seit Mösch (69) allgemein angenommen wurde.

Herr Dr. Jeannet hatte die grosse Freundlichkeit, meine Fossilien aus dieser Zone zu bestimmen.

Fundorte :

- A = Hundsfluh = 2 couches Baj. sup. et Callovien.
- B = Schlechte Matten, Saustal = Baj. sup.
- C₁ = Obersausalp = Baj. sup.
- C₂ = Obersausalp = paraît = D₂ soit Callovien ?
- D₁ = Isenfluh = Baj. sup.
- D₂ = Isenfluh = Callovien certain à Sphaeroceras bullatum.
- E = Silerenalp = Baj. sup., roche analogue à celle de la Guppenalp (Glarus).
- G = Silerenweg = Callovien Eisenoolith.
- Garantia Garanti, d'Orb. E. A. B. Baj. sup.
- Garantia baculata, Qu. Var. à côtes bifides. E.
- Garantia cf. baculata, Qu. E.
- Garantia cf. Pompeckji, Wetzel D₁. Baj. sup.
- Garantia indét. D₁. A. Baj. sup.
- Parkinsonia indét. D₁.
- Sphaeroceras Brongnarti, d'Orb. B. A. C₁. E. Baj. sup.
- Sphaeroceras sp. E.
- Heticoceras ou Strigoceras?? C₁.
- Phylloceras ou Lytoceras?? indét. C₁.
- Lissoceras indét. C₁.
- Perisphinctes sp.? E
- Patoceras spinatus, Baugier et Sauzé. D₁. Baj. sup.
- Patoceras obliquus, d'Orb. C₁. Baj. sup.
- Patoceras indét. D₁.
- Belemnites sp. indét. A₁, B₁, C₁.

- Holectypus depressus? Seske. D₁.
 Collyrites ringeus? Des Moulins D₁.
 Pecten (Entolium) indét. D₁.
 Perna indét.? A.
 Pleuromya? incertum, Phill. (Card.) D₁.
 Cucullaea sp., forme très courte, paraît nouvelle. D₁.
 Cucullaea sp. D₁.
 Astarte indét. E.
 Pseudomelania Aspasia?, d'Orb. D₁.
 Cerithium subscalariforme, d'Orb. D₁.
 Dentalium indét. D₁.
 Tige de crinoïde. E

Neben diesen Vertretern des obersten Bajocien fanden sich, leider meistens sehr schlecht erhalten, auch Vertreter des untern Callovien.

- Sphaeroceras bullatum, d'Orb. D₂. Callovien inf.
 Hecticoceras lunuloïdes, Kil. A. Callovien.
 Hecticoceras?? D₂.
 Belemnites sp. indét. C₂, D₂.
 Lima (Plagiostoma) voisin, mais plus grande que L. (P.) bellula
 Morr. et Sycett. D₂.
 Homomya, déformée et aplatie, se rapprochant peut-être à H. crassiuscula Morr. et Lyc. A. Callovien inf.
 Ctenostreon, cd. 12 côtes, peut-être jeune de C. proboscideum, Sow.
 C₂. Callovien.
 Terebratula cf. Boissellieri, de Grossouvre. D₂. Callovien moyen
 Z. à R. anceps.
 Rhynchonella g. d. Sparcicostae, peut-être Rh. Oppeli, Endes-Desl.
 Callovien.
 Rhynchonella ge. d. R. striatoplicata indét. C₂.
 Rhynchonella indét. C₂.
 Pleurotomaria cf. Cypraea, d'Orb. D₂, C₂. Callovien.
 Pleurotomaria indét. D₂.
 Cerithium indét? G. Callovien.
 Sphenodus ou Stropteodus. sp. indét. D₂.

Diese Callovienfauna ist hauptsächlich in den stark von Glaukonit durchsetzten Kalken von Isenfluh zu finden, aus denen sich vielleicht weiter nördlich die Eisenoolithfazies des Callovien entwickelt.

Wir treffen innerhalb meines Gebietes das untere Callovien direkt auf dem obersten Bajocien liegend, da von Bathonien gar nichts gefunden werden konnte, Verhältnisse, wie sie nach gütiger Mitteilung von Herrn Dr. Jeannet auch am Glärnisch und ferner in Walenstadt-Berschis (49, 537) zu konstatieren sind.

Tonschiefer und Eisenoolith.

Callovien.

Gerber (37, 66) erwähnt lose Blöcke von Eisenoolith frei von Fossilien an der Kilchfluh, ohne das anstehende Gestein zu finden.

Die Callovientonschiefer sind von den Oxfordmergeln nicht zu unterscheiden, denn die einförmige Mergelfazies beginnt schon im Callovien und dauert das ganze Oxfordien hindurch an. Die Callovienstufe erkennt man erst an Fossilien oder wenn sich Linsen von Eisenoolith in die Mergel einlagern, wie es südwestlich und nordöstlich von Punkt 2831 bei der Kilchfluh der Fall ist.

Dieser Eisenoolith, der stets intensiv rot anwittert, zeigt auf einem hellen Grund (kieseliger Kalk) dunkle, in der Regel ovale Eisenerzkörner von 1 mm bis seltener 2 mm Durchmesser. In angewitterten Flächen heben sich die schwarzen Ooide scharf von der rot gewordenen Grundmasse ab, oder sie werden ganz hell, fast weiss, und schon mit der Lupe betrachtet, konstatieren wir an angebrochenen Ooiden deutliche konzentrische Struktur. Stellenweise werden die Ooide seltener und das Gestein besteht aus einem eisen-schüssigen Kalk. Daneben finden wir auch eine Art Breccie aus einem gelb anwitternden Kalk mit vielen schwarzen Ooiden, der hochrot anwitternde, selten Ooide zeigende, eckige Kalkbrocken einschliesst.

Der Uebergang von den schwarzen Mergeln zum typischen Eisenoolith zeigt folgendes Profil bei Punkt 2831:

1. Callovienmergel schwarz und blättrig, höchstens	10 m
2. Schwarze, etwas festere Tonschiefer, weniger blättrig, mit glänzenden Häuten	1 cm
3. Gelbbraun anwitternde Kalke mit vereinzelten oder in kleine Nester gehäuften Ooiden	3-4 cm
4. Dunkelrot anwitternder, stark eisen-schüssiger Kalk mit sich mehrenden Ooiden und mit bis 4 mm grossen Quarzkörnern	4 cm
5. Typischer Eisenoolith mit Fossilschicht, oft in die oben erwähnte brecciöse Ausbildung übergehend	0-4 m

Das Gestein ist reich an glänzenden Echinodermensplittern von wechselnder Grösse. Eine dünne, ammonitenreiche Lage, die ich übrigens selten finden konnte und in der die Schalen eng gehäuft

erscheinen, möchte ich nicht unerwähnt lassen, trotzdem sich daraus rein nichts bestimmten liess. Ueberall häuft sich im Eisenoolith Pyrit an, meist in bis 1 cm Kantenlänge erreichenden Würfeln.

Der Eisengehalt ist, im Durchschnitt geschätzt, minimal, da die guten schweren Stücke selten sind, und zudem ist bei der geringen Gesteinsmenge und der Höhe des Vorkommens in 2800 m eine praktische Bedeutung dieser Eisenerze ausgeschlossen.

Es wurden folgende Fossilien gefunden:

Lunuloceras metomphalum, Bonar. Unteres Callovien.

(= Am. *hecticus nodosus*. Qu. Am. Schwäb. Jura LXXXII, Fig. 39). Parona und Bonarelli: Sur la faune du Callovien inférieur de Savoie, Pl. IV, Fig. 5.

Ferner fand ich unbestimmbare Perisphincten, Belemniten und Terebrateln.

Prof. Dr. Rollier hatte die grosse Freundlichkeit, die folgenden Fossilien, die entweder aus den oxfordähnlichen Schiefern oder aus den Linsen von Eisenoolith stammen, zu bestimmen.

Phylloceras Demidoffi, Rousseau. (Am.)

Verbreitung: Bathonien bis Argovien.

Syn: Am. *Tatricus d'Orb.* (non Pusch.)

Am. Puschi Oppel, Am. *disputabile* Eittel, *Phylloceras Lajouxense de Lor.*, vielleicht auch Am. *Manfredi Oppel* (aus den Argovien), also alles synonome Bezeichnung für eine und dieselbe *Phylloceras*-Art, die vom Bathonien bis zum Argovien sich erstreckt (seltener Fall!), unter Kleinschlithorn aus den Schiefern und bei Punkt 2831 aus dem Eisenoolith.

Phylloceras (Sowerbyceras) Delettrei, Mun.-Chalm. in Collet,

Thèse géol. Aix-en-Provence (Montpellier 1880). p. 68.

Syn: *Phyll. transiens Pompeky*, Ph. Kobyi P. de Lor.

Callovien und unteres Oxfordien. Aus Eisenoolithlinsen östlich Punkt 2831 an der Kilchfluh.

Phylloceras Kudernatschi, von Hauer (Am.)

typisch aus Callovien und Oxfordien, auch im Jura (Herznach) vorkommend. Schiefer Hundshorn.

Reineckeia Rehmanni, Oppel (Am.)

typisch, ob. Callovien erreicht die Athletazone nicht.

Engital, Schiefer.

Ludwigia pseudopunctata, Lahusen (Haipoc.)

typisch, ober. Callovien bis unt. Oxfordien (Stübeli-Athleta-Zone). Engital. Schiefer.

Wahrscheinlicher Sphaeroceras aus dem Callovien, aber nicht Oxfordien. Engital. Schiefer.

Belemnopsis hastata, De Blainv. (B^{tes}).

ob. Callovien und Oxfordien. P. 2831 Kilchfluh.

Posidonomya Alpina, A. Gras.

typisch Callovien, siehe Oppel, Vorkommen von jurass. Posidonomyen-Gesteinen in den Alpen (Zeitschr. d. D. geol. Gesellsch. 1863, S. 198); Albin Gras Bull. Soc. Stat. Isère, II^e série, T. 2, pl. 1, f. 1, p. 48. des Oxfordschiefers von Mons (Alpes mar.). Schiefer, Schlechte Matten.

Spinigera Aspasia (d'Orb. sp.), Piette (Alaria).

Callovien, Hundshorn, Schiefer.

Prof. Dr. Rollier hat damit den Beweis erbracht, dass in der Fazies «der Schiefer mit eingeschlossenen Eisenoolithbänken (-Linsen) alle Zonen des oberen Kelloways und des Oxfords bis und vielleicht mit dem Argovien vertreten» sind.

Unter dem Mikroskop zeigen sich in der kristallinkörnigen, kalkigen Grundmasse eingebettete Ooide, die aus brauner, amorpher Substanz (Limonit?) bestehen. Sie bilden konzentrische Schalen von Eisenerz, die oft durch Zwischenlagen von Kalkspat (?) oder Ankerit unterbrochen werden. Im Zentrum konnten nur selten Fremdkörper (meist Kalkspatkörper) bemerkt werden; diese sind wohl im allgemeinen klein, so dass sie aus der Schlifffläche fallen. Im Innern von grossen Ooiden finden wir oft 2—3 kleinere, die von den Schalen des grösseren zu einem Individuum zusammengeleimt wurden. Viele sind rund, die meisten oval, auch lang ausgezogen und sogar zerdrückt und zerfetzt. Namentlich bei den letzteren sind vom Rande her überall Ankeritkristalle in die Eisenerzsubstanz hineingewachsen. Oft finden wir auch Ooide, die rein aus Kalkspat bestehen.

Neu gebildeter Feldspat (Albit?) konnte nur einmal mit Wahrscheinlichkeit festgestellt werden. Accessorisch finden wir sehr häufig Pyrit und ein blauschwarzes, glänzendes Erz (Hämatit?) in kleinen Körnern, ferner sehr selten Glimmerschüppchen. Eckige Quarzkörper, die zum Teil von verkieselten Fossilien herstammen dürften, sind in jedem Schliff vorhanden.

An organischen Resten waren ausser einer kleinen Schnecke sehr viele Echinodermensplitter festzustellen.

Auftreten: (siehe Fig. 6.).

Bei Punkt 2831 östlich der Kilchfluh beobachten wir eine Anzahl Linsen, die unter Punkt 2831 durchstreichend, auf der Saus-

talseite wieder zum Vorschein kommen. Direkt südlich vom Gipfel des Gross-Schilthorns muss im Oxfordband eine Eisenoolithlinse eingeschlossen sein, von der ich indessen nur lose Stücke fand. Helgers (51, 48) erwähnt solche ebenfalls aus dem Engital, was ich jedoch nicht bestätigen konnte.

Diese Fazies des Callovien, Linsen von Eisenoolith oder eisen-schüssigem Kalk in dunklen Mergeln, erwähnt Seeber (81, 45) von den Isletenalpen und namentlich vom Bachsee, und ich glaube, dass diese Zone sich nach der Planplatte und Erzegg fortsetzt (siehe 3, 478), wo indessen das Erz qualitativ und quantitativ bedeutender geworden ist.

Oxfordschiefer.

Oxfordien.

Auf den petrographisch davon nicht zu trennenden Callovien-mergeln liegen meist dunkle, oft ganz schwarze, glatte, selten kleinste Glimmerschüppchen führende Mergelschiefer. Kalkige Linsen stellen sich nur in deren oberen Partie ein. Auffallend sind sowohl an der Kilchfluh (siehe Gerber 37, 65) wie auch an der Würzelegg bis 1 m lange und ziemlich dicke Linsen eines stark eisenschüssigen, hochrot anwitternden Kalkes (Brauneisenstein?), der vereinzelte schwarze, unbestimmbare Anemoniten enthält. Eine Untergliederung dieser Stufe konnte ich nirgends durchführen, hingegen zeigten sich die Mergel an zwei Stellen, Hundsfluh und Schlechte Matten-Saustal (s. Profile) zu unterst taub (Callovien), dann mit Phyll. tort. und fast zu oberst mit Perisphincten. Ganz ähnliche Verhältnisse fand Prof. Arbenz (3, 477) zwischen Engelberg und Meiringen.

Die Oxfordmergel sind das einzige fossilreiche Gestein in meinem Untersuchungsgebiet und die Hauptfundstellen sind schon lange bekannt. Bereits B. Studer (88, 97) erwähnte die reichste davon (am Hundshorn), später gibt namentlich Mösch (68, 21) Fossilisten vom Hundshorn, Hundsfluh, Engital, Saustal, Kilchfluh und Drettenhorn. Ich fand die folgenden organischen Reste, die zu den bekannten wenig neues beibringen.

Fossiliste Oxfordien.

S = De Loriol. Oxfordien supérieur et moyen du Jura bernois.
Mém. de la Soc. Paléontologique suisse. Vol. XXIII, 1896.

J = De Loriol. Etude sur les mollusques et les brachiopodes de l'Oxfordien inférieur du Jura bernois. Abh. der Schweiz. Paläont Gesellsch. Vol. XXV, 1898.

Fundstellen: H = Hundsfluh,

R = Roter Herd,

E = Engital,

L = Saustal.

Phylloceras tortisulcatum, d'Orb. J. — (viele) H. E. R.

Phylloceras cf. lajouxense. J. I. 1. — (1) R.

Phylloceras cf. tetricus, Puch. (d'Orbigny, Paléontologie française Pl. 180 (2) L.

Phylloceras cf. antecedens, Pompecki. J. I. 5 (unter Klein-Schilt-horn).

Phylloceras cf. Kobyi, P. de Loriol. J. I. 4. — (3) E. Grauseeli.

Phylloceras cf. plicatus, Neum. E. Favre Terr. Oxf. II. 7. Mém. de la Soc. Paléont. suisse. Vol. III. — (1) R.

Phylloceras antecedens, Pomp. J. I. 5. — (?) L. H.

Phylloceras sp. — S.

Lytoceras sp. (2) E.

Peltoceras annulare, Reinecke. J. VII. 12. — (3) E. R.

Peltoceras arduennense, d'Orb. J. VII. 1. — (2) R. E.

Peltoceras athletoides, Lahusen. J. VII. 10. — (1) E.

Peltoceras sp. (1 grosses Exemplar) L.

Peltoceras athleta, Phil. — (1) H.

Hecticoceras chatillonense, P. de Loriol. J. III. 10. — (1) E.

Hecticoceras cf. Bonarellii. J. III. 19. — (1) H.

Harpoceras cf. rauracum, Ch. Mayer. J. I. 6. — (1) H.

Harpoceras cf. trimarginatum, Oppel. J. R. II. 20. — (1) L.

Quenstedticeras Mariae, d'Orbigny. J. III. 4. — (2) E. H.

Cardioceras cordatum, Sow. (Var. A?) J. II. 1. — (2) H. E.

Oppelia Langi, P. de Loriol. J. IV. 20 c. — (1) E.

Perisphinctes cf. subfunatus, P. de Loriol. J. IV. 13. — H.

Perisphinctes bernensis, P. de Loriol. J. — (viele) H. Würzelegg. L.

Perisphinctes cf. Greppini, P. de Loriol. S. III. 4. — (2) Würzel-egg. — H.

Perisphinctes plicatilis, d'Orbigny. S. VIII. 1. — (3) E. H.

Belemnopsis hastata, Blainv. S. I. 2. — (häufig) L. H. etc.

Astarte multiformis Roeder. S. XIII. 3. — (3) H.

Prof. Dr. Rollier hatte auch hier die Freundlichkeit, eine Anzahl Stücke zu bestimmen.

Perisphinctes Rollieri, P. de Loriol.

Oberes Oxfordien, typisches (Bruch-) Stück.

Syn: P. Thurmanni de Loriol (non Contej.).

P. Wartoides Neumann, P. Healeyi Neumann. Engital.

Phylloceras (Sowerbyceras) proportionisulcatum Pompechy.

Oberes Oxfordien bis unteres Argovien. Würzelegg.

Perisphinctes subfunatus, P. de Lor.

Unteres bis mittleres Oxfordien. Engital.

Peltoceras caprinum, Quenst. (Am.)

Syn: Am. torosus Oppel und Waagen.

Unteres bis mittleres Oxfordien. Engital.

Ludwigia Cracoviensis Neumayr (Harpoc.).

Unteres Oxfordien. Hundsfluh.

Ausser diesen bestimmbaren, meist pyritifizierten Schalen sind in grosser Menge schlecht erhaltene vorhanden. Wir finden alle Uebergänge von einem Pyritknollen bis zu einem für alpine Verhältnisse sehr gut erhaltenen Kern. Das graue Gestein ist an der Oberfläche verblättert, so dass man fast nie sagen kann, aus welcher Schicht die Ammoniten kommen.

Aus den Fossilisten geht hervor, dass im Süden (Hundsfluh) das ganze Oxfordien sedimentiert worden ist, gegen Norden zu keilt es indessen vollständig aus (siehe Faziesabwicklung).

Interessant ist, dass die Oxfordschiefer nach NE überall vorkommen, nach SW aber schon auf der andern Kientalseite vollständig fehlen (s. Adrian 12, 306).

Auftreten: Hundsfluh, Roter Herd, als terrassenbildendes Band unter dem Schilthorn durch ins Engital und Würzelegg nach dem Augstmatthorn, das Saustal hinauf zur Kilchfluh, hierauf stets dem Saustal folgend bis fast zur Sandweid und als letzter Aufschluss (s. Profil Figur 8) nördlich Sulwald.

« Die Fluh von Oxfordkalken », die Helgers (51, 29) von Isenfluh erwähnt, existiert nicht, und die fossilreichen Oxfordschiefer, die Mösch (68, 258) von der Mäderegg angibt, sind Argovienmergel. Ich kann auf alle Differenzen zwischen der Karte von Helgers (41) und meiner Auffassung hier nicht weiter eintreten.

Argovienmergel und Schiltkalk.

Argovien.

Der kompakte Malm geht nach unten allmählich in einzelne Kalkbänke mit Schieferlagen über, die schliesslich von weissgrauen oder hellgelben, weichen Mergeln abgelöst werden, die ihrerseits

unten mit einer oder mehreren Kalkbänken (Schiltkalk) scharf gegen die schwarzen Oxfordschiefer abschliessen. Namentlich das Profil Marchegg-Schwarzbirg zeigt diese Verhältnisse in seltener Klarheit (s. Profil). Im einzelnen sind in allen Profilen lokale Unterschiede zu konstatieren. Im Süden bildet der Schiltkalk helle Kalkplatten mit blauen, unbestimmbaren, grossen und kleinen Ammoniten (Oppelien), Belemniten und vielen Aptychen, wobei ich letztere niemals im Oxfordien finden konnte. Nach Norden zu wird er zu einem typischen, flaserigen Schiltkalk mit schwarzglänzenden Häuten und gelbfleckiger Anwitterung. Die Argovienmergel sind aschgrau, wittern auf den Schichtflächen gelb oder rotfleckig an und dürfen mit Oxfordschiefern in meinem Gebiet nicht verwechselt werden.

Die Grenze dieser Stufe nach unten ist überall scharf zu bestimmen, nach oben dagegen unsicher.

An Fossilien sind Oppelien, Perisphincten, Belemniten, Aptychen, eine Terebratula vom Hohganthorn, sowie Fucoiden gefunden worden, leider sozusagen alle in unbestimmbarem Zustande.

Auftreten: Ueberall als Begleiter des Malms, ferner einzeln unten am Silerenweg (s. Profil), westlich der Würzelegg und auf allen drei «Klippen» Lobhorn, Drettenhorn und Hohganthorn.

Malm.

Diese wohlbekannte, in meinem Gebiet sehr einförmige Stufe ist unten dünnbankig, in der Mitte dickbankiger und gegen oben zu wieder dünnbankiger ausgebildet. Ausser einem 4 m mächtigen, durchgehenden Kalkschieferband im obern Drittel ist nichts besonderes zu erwähnen, namentlich fehlen alle mergeligen Zwischenlagen vollständig. Hin und wieder findet man unten Silexknollen (Hohganthorn, Mürrenbirg).

Es gelang mir weder das Tithon noch die Tenuilobatus-schichten festzustellen, die Seeber (81, 28) beide im Faulhorngebiet mit einer Menge Fossilien belegen konnte. Infolgedessen musste ich auch auf eine weitere Gliederung des Malm verzichten.

An Fossilien wurden Perisphincten, Aptychen, Belemniten und Fucoiden (namentlich am Ars) gefunden.

Das Gestein, das durch seine schroffen, senkrechten Felswände auffällt, bildet einige ausgedehnte Karrenfelder von seltener Schönheit, wie auf der Kuhmattenfluh beim untern Sulssee und auf dem Thürliboden im hintern Saustal.

Die Grenze gegen die Kreide ist auffallend scharf, ohne jede Zwischenlagerung von Mergeln und Kalken. Von Cementsteinschichten konnte rein nichts konstatiert werden.

Auftreten: Vom Hundshorn zur Kilchfluh und der ganzen linken Seite des Saustals entlang bis Isenfluh und Silerenalp, in den «Klippen», ferner ein kleines Vorkommen östlich Klein-Schilthorn, Birg und Weissburg.

Faziesabwicklung von Dogger und Malm.

(Siehe Figur 9)

Ich habe die Faziesabwicklung dieser Stufen versucht, im vollen Bewusstsein der nicht vollständig zu überwindenden Schwierigkeiten. In einer derart intensiv gefalteten Sedimentplatte ist schon die Messung der primären Mächtigkeiten oft illusorisch. Ferner wissen wir nie mit Bestimmtheit, ob die Schichten, die heute übereinander liegen, auch übereinander sedimentiert worden sind. Im Gegenteil, denn auf den Gleitflächen, die die Mergel bilden (Oxford-Argovien-Cancellophycusschichten etc.) haben sich zweifellos einzelne Stufen ungleich bewegt, so dass ursprünglich Aufeinanderliegendes heute weit voneinander entfernt ist. Trotz dieser grossen Unsicherheit im einzelnen bringe ich doch die Faziesabwicklung, namentlich um das Verständnis der konstatierten Faziesveränderungen anschaulich und im Zusammenhang darzustellen.

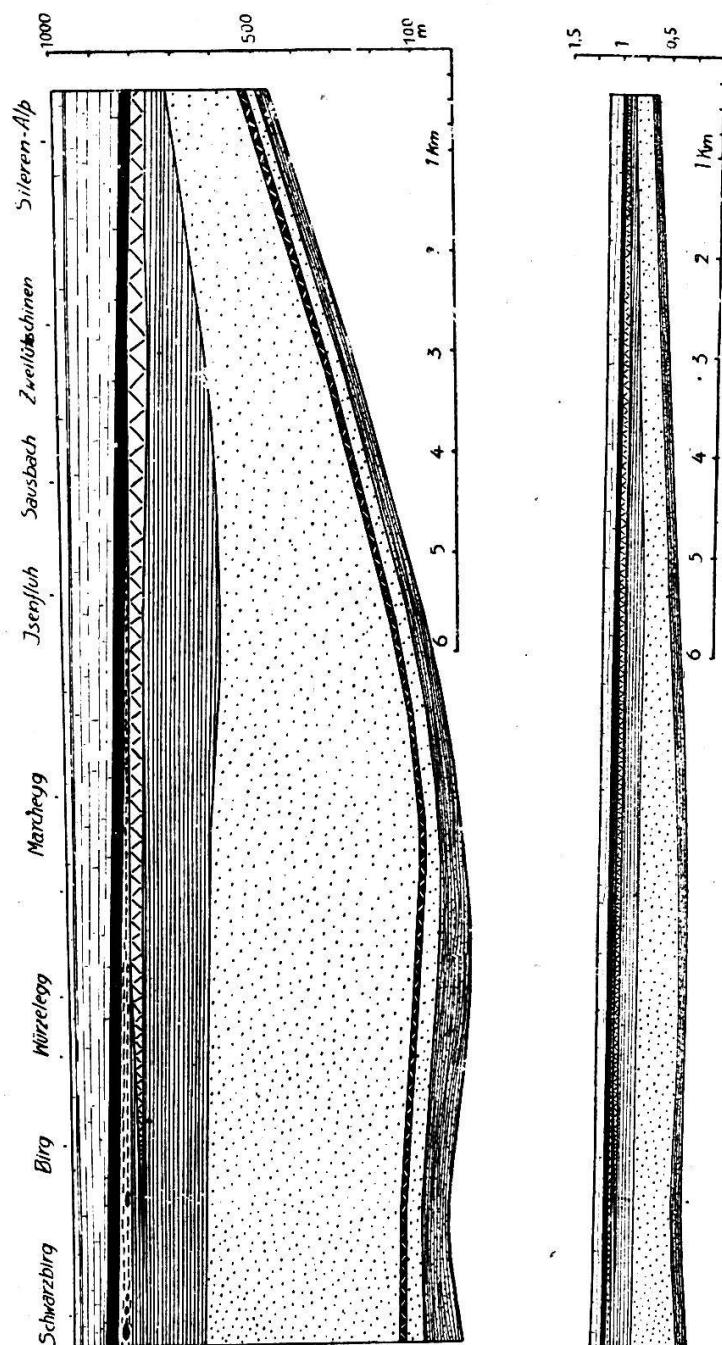
Die Dogger- und Malmstufen zeigen in dieser rund 12,5 km breiten Platte (Zusammenschub auf $\frac{1}{2}$, der ursprünglichen Bedeckung) die folgenden faziellen Veränderungen.

Der Malm ist petrographisch überall gleich, besitzt immer ein zirka 4 m dickes, schiefriges Kalkband im oberen Drittel, nimmt jedoch von SE «Klippen»! nach NW an Mächtigkeit zu (80 bis 150 m).

Argovien. Gegen Norden entwickelt sich allmählich an der Basis der typische Schiltkalk von gelben Argovienmergeln überlagert. Im allgemeinen finden wir im Süden die Fazies etwas kalkiger und gegen den Malm zu den typischen Knotenkalk, der im Norden an Bedeutung verliert. Die Mächtigkeit scheint sich nicht bedeutend zu verändern, sie misst im allgemeinen 20 bis 30 m.

Oxfordien. Es ist im Süden zirka 30 m dick, fossilreich, als schwarze Mergel mit vereinzelten Kalklinsen oder Kalkbänken entwickelt und keilt gegen Norden zu vollständig aus. Die letzten

Spuren (s. Profil, Fig. 8) von 20 cm Mächtigkeit sind zwischen Sausbach und Zweilütschinen zu finden. Die roten Kalklinsen scheinen nur ganz im Süden vorzukommen.



Figur 9. Faziesabwicklung von Dogger und Malm.

Das Callovien reicht in Mergeln, die von Oxford nicht zu unterscheiden sind, bis zum Mürrenbirg. Kenntlich ist es an den fossilführenden Eisenoolithlinsen an der Kilchfluh (südlichster Punkt).

Eine solche vereinzelte Linse findet sich noch etwas nördlicher (südlich Schilthorn). Die Mächtigkeit übersteigt niemals 10 m und in der Figur ist das Callovien mit dem Oxford vereinigt.

Fossilschicht. *Cosmoceras garantianum* Zone (oberstes Bajocien). Im Süden als rostige, glimmerführende Schiefer entwickelt (0—40 cm). Gegen Norden zu erscheinen Kalke, Echinodermenbreccien, Phosphoritknollen und Glaukonitgesteine. Die Mächtigkeit bleibt ungefähr gleich, immer zwischen 0 und 60 cm. Möglicherweise sind hier verschiedene Horizonte darin enthalten. Oft kann diese Schicht fehlen und an ihrer Stelle konstatieren wir eine Naht.

Bajocien-Echinodermenbreccie. Dieselbe fehlt ganz im Süden, erscheint zuerst unter dem Mürrenberg als Cancellophycusschichten ohne Mergellagen, dann als Kieselkalk, Echinodermenkalk und von der Marchegg an als richtige Echinodermenbreccie. Von der Würzelegg an enthält die oberste Schicht Belemniten und je weiter wir nach Norden kommen, desto zahlreicher und grösser (bis 5 mm) werden die Quarzkörner. Die Mächtigkeit steigt von 0 auf 45 m zwischen Saustal und Zweilütschinen, um ganz im Norden wieder abzuflauen.

Cancellophycusschichten, Bajocien. Dieselben liegen im Süden direkt unter Callovien-Oxordschiefern, an der Würzelegg zwischen Oxfordien und Echinodermenbreccie (wenigstens deren oberste Partie), sonst immer unter der letzteren. Es ist deutlich sichtbar, wie die Echinodermenbreccie die nördliche Fazies der Cancellophycusschichten darstellt, die im Norden vollständig verdrängt werden. Sie sind im Süden vorherrschend aus Mergeln, im Norden aus Kieselkalken gebildet. Die Mächtigkeit nimmt, abgesehen von einem lokalen Anschwellen unter Isenfluh, gegen Norden zu beständig ab (im Süden 200 m, unter Silerenalp 60 m?).

Nur an der Marchegg ist es auch zu unterst in dieser Stufe zur Entwicklung einer Echinodermenbreccie gekommen.

Grenzquarzsandstein (Aalénien inkl. unteres Bajocien). Dieser Horizont bildet überall das Liegende der Cancellophycusschichten, und seine Mächtigkeit wechselt ohne Gesetzmässigkeit von 10—25 m. Im Süden finden wir darin Trigonien (Schilthorn), dagegen weiter im Norden Gervillien und andere Zweischaler in 1—5 Bänken. Diese Stufe geht nach unten in ein verwirrendes Gemisch von Quarzsandsteinbänken, knorrigem Eisensandstein, schiefrigem Eisensandstein und schwarzen Tonschiefern (Aalénien) über, wobei im Süden die

schieferigen Partien bedeutend stärker entwickelt sind als im Norden. Die Gesamtmächtigkeit nimmt gegen Norden zu ab (200 bis 250 m im Süden gegen zirka 120 m im Norden).

Knorriger Eisensandstein (Aalénien) bildet überall in zirka 20 bis 50 m Mächtigkeit die Basis der vorigen Serie und enthält die rote Echinodermenbreccie (20—80 cm), die sehr wahrscheinlich durchzieht (kommt auch in der Doldenhorndecke vor). Die Mächtigkeitsveränderungen gegen Norden sind mir unbekannt, ich schliesse nur aus dem Vorkommen in der Doldenhorndecke, dass sie wahrscheinlich nicht zunimmt.

Aalénienschiefer bilden stets das Liegende der Eisensandsteingruppe. Ueber ihre Mächtigkeitssentwicklung (bei Mürren mindestens 50 m) kann ich nichts sagen, ich glaube indessen, dass sie wenigstens überall in meinem Gebiet abgelagert wurden und habe sie deshalb in der Figur auch vollständig durchgezogen.

Untere Kreide. (*Valangien-Hauterivien.*)

In meinem Untersuchungsgebiet im Saustal sind nur diese Kreidestufen vertreten. Ich werde mich mit ihnen nicht eingehend befassen, da Spezialarbeiten über die Kreide zwischen Kiental und Lauterbrunnental im Gange sind.

Nachdem Th. Studer (94) am Südfuss des Morgenberghorn Neocom feststellte, wurde die untere Kreide auch im Saustal zuerst von Mösch (69) erkannt und auf Blatt XIII im allgemeinen richtig kartiert. Helgers (51) hat, was die Kreide betrifft, keinen Fortschritt in stratigraphischer Beziehung gebracht.

Ich lasse vorerst einige Profile folgen und möchte bemerken, dass die beiden kleinen Profile das grosse, dessen unterste Partie teils im Schutt liegt oder teils tektonisch ganz unklar ist, bis auf den Malm ergänzen sollen.

**Profil Punkt 2361-Kar, südlich Karrenstöckli,
von oben nach unten:**

1. Kieselkalk, sandig, hellgrau anwitternd, mit einer dünnen Lage von Echinodermenbreccie mächtig
 2. Grobe, gelb anwitternde Echinodermenbreccie mit grossen Stielgliedern, Belemniten, Glaukonit und sandigen, schokoladebraunen Lagen. Gemsmättlischicht! 0,5–1 m
 3. Kieselige, braunsandige Schiefer 5 m

4. Kalkbänklein mit dunklen Sandflasern	5 cm
5. Wie 3	40 m ?
6. Bankiger Kieselkalk mit eingelagerten schwarzen Schiefern, ähnlich <i>Cancellophycusschichten</i>	10 m
7. Bänke von gelb anwitternder Echinodermenbreccie, in grauem, sandig-kieseligem Kalk mit Nestern von Echinodermenbreccie, Silexknollen und seltenen Belemniten	5 m
8. Wie 6	6 m
9. Knorriger, schiefriger Kieselkalk	4 m
10. Rotbraun anwitternde, sandige Kieselkalkbank	20 cm
Darauf mit scharfer Grenze	
11. Helle, dichte, etwas schiefrige Kalke, oft etwas rötlich oder grünlich anwitternd	5 m
Uebergehend in	
12. Weiss anwitternde Kalkschiefer mit Strichlein von rot verwitterndem Pyrit (<i>Fucoiden?</i>), Belemniten und unbestimmbaren Terebrateln	30 m
Uebergehend in	
13. Schwarze, hellgrau anwitternde bankige Kalke	15 m
Uebergehend in	
14. Helle, dichte Kalke, ähnlich Seewenkalk, die nach unten flaseriger werden	10 m
15. Dichter Kalk mit schwarzen, glänzenden Häuten, blaugelb, schwach fleckig anwitternd, Pyritknollen, Aptychen	5 m
16. Braunsandig anwitternde Kalke mit gelben Sandschnüren	1 m
17. Graurötliche Kalkbank, stark sandig, mit Uebergängen nach oben und unten	30 cm
18. Braungelb, knorrig anwitternde, stark sandige Kalkbänke	2 m
19. Wie 18, nur mit vielen, oft auskeilenden weissen, hervorstehenden Silexlagen von $\frac{1}{2}$ —10 cm Dicke	1 m
20. Wie 18, nur etwas weniger sandig	6 m
21. Braune, fast reine Sandlage	20 cm
22. Kieselknauerschicht mit sehr häufigen, hellen, hervorstehenden Silexknollen (nicht Lagen wie Nr. 7 und 19)	1 m
23. Kieselig-sandiger Kalk mit rauhrissiger Anwitterungsfläche	30 cm
24. Wie 18	6 m
Nach unten übergehend in	
25. Zirka 70 cm dicke Kalkbänke mit wenigen gelbsandigen Schnüren	3 m
26. Diphyoidesbank aus einem grauen, sehr dichten Kalk, der weisslich anwittert, mit auffallend roten Flecken, mit <i>Pygope Diphyoides d'Orb.</i> und Belemniten	40 cm
27. Kieselig-schiefriger Kalk mit schwarzen Häuten und in der oberen Partie mit Kalkbänken, ähnlich 25 (ohne rote Flecken), Spuren von Echinodermenbreccie	15 m
28. Kieselige, braunsandige oder mehr hellere, kalkige Bänke, abwechselnd mit dunklen, sandigen Schiefern zu je 10 cm	9 + x m
Die untersten Kreidestufen sind hier nicht aufgeschlossen!	

Profil Südfuss-Drettenhorn (verkehrte Lagerung!),
von oben nach unten:

1. Malm mit einem eingelagerten, schiefrigen Kalkband	ca. 70 m
Darauf mit messerscharfer Grenze	
2. Schwarze, knollige, weiche Tonschiefer	8 m
3. Wie 2, mit Einlagerung von gelbbraun anwitternden, tonigen Kalkbänken (zu 10 cm)	7 m
4. Wie 2, nur glatter	10 m
5. Grüngraue, glatte Kalschiefer mit Tonhäuten	ca 10 m
6. Graue Tonschiefer mit dunklen Punkten	x m

Profil unter der Dünnen Fluh (Vreneli),
von unten nach oben:

1. Malm	100 m?
Mit scharfer Grenze folgen	
2. Schwarze, stark tonige Schiefer	12 m
3. 2 Einlagerungen von Kieselkalkbänken (zu 40—50 cm) in 2	2 m
4. Wie 2	5 m
Einlagerung in 4 von	
5. Knötzchenschiefer mit Linsen von Echinodermenbreccie, Quarz-Zweispitzkristalle	5 m
6. Glatte, schwarzbraune Tonschiefer	6 m
Mit unscharfer Grenze folgen (< Ueberschiebung >)	
7. Argovienmergel mit kalkigen Linsen, die nach oben zu eigentlichen Bänken werden	x m

Beschreibung der Gesteine.

Schwarze Valangienmergel.

Unterstes Valangien (*Berriasien?*).

Mit messerscharfer Grenze liegen überall auf dem Malm diese schwarzbraunen, etwas welligen Tonschiefer. Ich möchte ausdrücklich bemerken, dass auf dem kompakten Malm, der selber frei von Mergelbändern ist, die Berriasmergel ohne alternierende Kalkbänke folgen, wenigstens im unteren Teile derselben. Das Gestein ist kein reiner Mergel, wie namentlich das Profil bei der Dünnen Fluh deutlich zeigt. Wir finden hier, wie auch an andern Aufschlüssen im Gebiet, einige Bänke von dichtem Kieselkalk (gar nicht malmähnlich!) in die Mergel eingelagert.

In der Serie weiter oben (siehe Profil) fallen Knötzchenschiefer, wie sie Beck (19, 7) aus dem Justistal und Adrian (12, 295) vom Schwarzgrätli erwähnen, besonders auf. In die unveränderten, dunklen Mergel lagern sich massenhaft tief schwarze, ganz runde oder etwas längliche, fast oolithähnliche Knötchen mit bis 2 mm

Durchmesser ein. Eine echte oolithische Struktur dieser Gebilde konnte ich nirgends feststellen.

Neben den Knötchen fand ich darin oft organische Reste wie Einzelkorallen, Bryozoen, kleine Austernschalen, Trümmer von kleinen Pecten (?) und vereinzelte Echinodermensplitter. Ferner konstatierte ich kleine, wasserhelle Quarzzweispitzkristalle in Drusen und Adern, sowie vereinzelte Pyritkörner.

Die Knötchenschiefer können in faustgrosse Linsen von grob-spätiger Echinodermenbreccie übergehen, die, gelb anwitternd, die Knoten blaugrau auf diesem hellen Grunde sich abheben lassen.

Nach oben zu nimmt das Gestein allmählich Bänke von kieseligem, dunklem Kalk auf (siehe Profil) und geht in die Diphyoidesgruppe über. Das Gestein verwittert sehr intensiv und ist infolgedessen meist unter Schutt oder Rasen begraben, so dass es schwerhält, klare Profile zu finden, umso mehr, als die Mächtigkeit infolge tektonischer Einwirkungen von 0—50 m schwankt.

Die organischen Reste sind, ausser in den schon erwähnten Knötchenschiefern, ungemein selten oder in jämmerlichem Zustand, der jede Bestimmung verunmöglicht. Ich möchte davon anführen:

Einen Fischzahn, zwischen Hohganthorn und Drettenhorn [wie auch Gerber (37, 64)], zwei unbestimmbare Ammoniten vom Klein-Lobhorn und Nordfuss des Drettenhorns und einen Seeigel mit Stacheln (?) vom Drettenhorn.

Auftreten: Telli, Kilchfluh (auf der Karte 41 als Oxford eingetragen), unter dem Malm der «Klippen», Lobhorn, Drettenhorn und Hohganthorn, als Hangendes der Malmwand der linken Saus-talseite (fehlt indes westlich der Mähren, Punkt 2608), als Muldenkern unter Ars bis zum Bützen sich durchziehend, als Basis der Dünnen Fluh, wie im Silerenbach direkt nördlich Punkt 1468.

Diphyoidesgruppe.

Valangien.

Ich spreche von einer Diphyoidesgruppe, weil nicht $\frac{1}{10}$ ihrer Mächtigkeit einen typischen Diphyoideskalk darstellt, wie aus dem Profil S. 54 ersichtlich ist. Dazu rechne ich nun in obigem Profil die Nr. 27 bis 16 und habe diese auf meiner Karte als Diphyoidesgruppe auch ausgeschieden. Nr. 28 betrachte ich als einen allmählichen Uebergang in die soeben besprochenen Berriasschiefer.

Die Diphyoidesgruppe debütiert mit Bänken eines kieselig sandigen Kalkes, der, gelblich anwitternd, nach oben graue Kalkbänke

aufnimmt. Sandlagen und Fetzen von grauer Echinodermenbreccie sind hier mit eingeschlossen. Weiter oben lagert sich eine Kalkbank von 40—50 cm Mächtigkeit in diese braunsandigen Gesteine ein.

Es ist ein weiss mit rosenroten Flecken anwitternder, ziemlich sandfreier Kalk, der im muscheligen Bruch schwarze oder rote Flecken zeigt, genau wie der Diphyoideskalk der Innerschweiz z. B. Klein-Melchtal. Schwarze Häute fehlen ihm oder sind doch ziemlich selten. Neben Fucoiden und andern pflanzenähnlichen Gebilden fand ich nördlich vom Hohganthorn aus dieser Schicht zwei Exemplare von

Pygope Diphyoides d'Orb.

Diese Stücke lagen im Schutt zirka 5 m unter der anstehenden Bank, aber es ist bei der vollkommenen petrographischen Uebereinstimmung des Gesteins nicht zu bezweifeln, dass sie wirklich aus der oben erwähnten Bank stammen.

Diese eine, ungemein typische Bank fand ich in der Diphyoidesgruppe ausser bei obiger Fundstelle noch an der Kienegg, auf der Mähren, im Kar südlich Karrenstöcke, südlich Klein-Lobhorn und ausserhalb meines Gebietes bei Punkt 2120 östlich der Sulegg.

Auf diese Bank lagern sich sandreiche, rauhrissig anwitternde Kalke, die stellenweise Silexknollen und -Lagen enthalten (siehe Profil S. 54, Nr. 19 und 22). Der Sandgehalt, der sich durch intensive gelbe Anwitterung auszeichnet, nimmt nach oben zu.

Die Faziesveränderung scheint sich in dieser Gruppe auf kurze Distanz bemerkbar zu machen. Ich fand unter dem Klein-Lobhorn (sonst nirgends) graugrüne und rotbraune Kalkbänke mit wurmartigen Erhöhungen, die sicher zur Diphyoidesgruppe gehören. Helgers (51, 42) erwähnt dieses Vorkommen als «doggerähnliches Gestein» und hat es auf der Karte (41) als unteren Dogger eingezzeichnet. Aus dem Schutt im Sausboden besitze ich ein Handstück von sonst typischem Diphyoideskalk, der aber gelbmehlig anwittert wie Dolomit. An organischen Resten fand ich weiter darin einige Aptychen, Crinoidenstielglieder und einen Stachel von Cidaris cf. alpina Cott.

Auftreten: Nördlich und westlich Hohganthorn als zusammenhängendes Band von der Kienegg bis zu den Uertschelenschöpfen südlich Gross-Lobhorn, unter letzterem durch und von Hüblen bis zum untern Sulssee.

Der Abschluss gegen die folgende Gruppe ist petrographisch, wie namentlich auch orographisch, ziemlich scharf. Aus sandig-kalkiger Fazies kommen wir in rein kalkige, und die Felswand bildende Diphyoidesgruppe wird durch die sanften Hänge und Weiden der grauen Kalke und Schiefer abgelöst.

Die Grenze wird jedoch messerscharf westlich vom Birnenstock durch eine grobe Echinodermenbreccie von 0—50 cm Mächtigkeit dargestellt, die ich als oberstes Glied der Diphyoidesgruppe ansprechen möchte. Neben bis 2 mm messenden Quarzkörnern finden wir grosse (bis 4 cm lange) schwarze, sandig-tonige Knollen, die intensiv gelbrot herauswittern. Ausser einzelnen Belemniten konnten keine Fossilien gefunden werden, ebenso konnte ich niemals Glaukonit feststellen. Möglicherweise ist diese Echinodermenbreccie das Äquivalent der Pygurusschicht.

Graue Kalke und Schiefer. Diphyoideskalk der Zentralschweiz.

Valangien.

Dazu rechne ich die Nr. 15—11 im Profil S. 54. Wie aus ihm hervorgeht, sind es graue Kalke und Schiefer, die hell anwittern und schon von weitem leicht erkennbar sind. Helgers erwähnt sie von der Klein-Schwalmeren (51, 41) als «typische untere Berrias-kalke» und von Apfel- und Birnenstock (51, 42) als «splitterigen Malm». Es sind wahrscheinlich die «hellen Kalkplatten im obersten Niveau der Balfriesschiefer», in denen Gerber (39, 146) *Pygope Diphyoides d'Orb.* gefunden hat, die möglicherweise auch in meinem Gebiet nicht nur auf die eine Bank lokalisiert ist. Ebenso kann es sich um die Schicht Nr. 26 in Adrians (12, 295) Schwarzgrätiprofil handeln.

Das Gestein zeigt einen malmartigen Bruch und zerfällt in splittrige, längliche Stücke. An organischen Resten wurde ein gut erhaltenes Schalenbruchstück von *Cidaris alpina*, Cott., sowie ein Stachel davon südwestlich Klein-Lobhorn gefunden. Ferner viele grössere und kleinere Aptychen verschiedener Formen und sehr zahlreiche Belemniten, darunter solche mit ovalem Querschnitt (*Duvalia*), eine dicke *Terebratula* und viele *Fucoiden*.

Auftreten: Nördlich Hohganthorn, auf dem Hohgantplateau (Karrenstöcke), unter Klein-Lobhorn bei Punkt 2361, sowie westlich Punkt 2158 auf Sausboden.

Brauner, schiefriger Kieselkalk.

Valangien.

Scharf auf der vorigen Gruppe sitzen sandige, braun anwitternde, kieselige Schiefer, welche im Profil S. 54 die Nr. 10—3 umfassen. Ihr eintöniger, petrographischer Charakter wird durch Nr. 7 unterbrochen, indem sich hier eine gelb anwitternde Echinodermenbreccie mit Silexknollen vorfindet, die nach oben und unten mit unscharfer Grenze ins normale Gestein übergeht. Dasselbe stellt oft einen kieselig braungrauen Kalk dar, der an die Kalkbänke der Cancellophycusschichten erinnert. Ganz oben, Nr. 4 im Profil, fällt ein graues Kalkbänklein auf, das sandig herauswitternde Knollen aufweist.

Die petrographisch einförmige, sanfte Hügel bildende Stufe fällt durch ihre rotbraune, dunkle Farbe auf (Blick vom Hohgant-horn gegen Norden!) und ist leicht mit schiefrigem Hauterivien-kieselkalk zu verwechseln.

An organischen Resten wurde ausser einigen kleinen Belemniten aus Schicht Nr. 7 gar nichts gefunden.

Auftreten: In breiter Fläche auf dem Hohgantplateau zwischen Hohganthorn und Lohhörnern.

Gemsmättlischicht.

Oberstes Valangien.

Auf die vorige Gruppe folgt mit scharfer Begrenzung nach oben, wie auch nach unten, eine $\frac{1}{2}$ —1 m mächtige, gelb anwitternde, bankige Schicht. Sie besteht aus sandreichem, kieseligem Kalk (der oft in Sandstein übergehen kann) mit lagenweiser Anhäufung von sandigen Partien, die bei der Auswitterung weit hervorstehen und oft bizarre Gebilde entstehen lassen. Weiter sehen wir häufig eine grobe, intensiv gelb anwitternde Echinodermenbreccie mit sehr gut erhaltenen, weissen Stielgliedern von Crinoiden, die bis 0,7 cm Durchmesser erreichen können. In diesen Lagen von Echinodermenbreccie und Sandstein finden wir stellenweise zahlreiche kalkige Gerölle, die stärker verwittern als das umgebende Gestein und infolgedessen darin Löcher bilden.

Glaukonit ist überall in dieser Schicht verbreitet, jedoch sind die oben erwähnten Gerölle besonders erfüllt davon. Ich möchte hier speziell erwähnen, dass es mir sonst nie möglich war, im Valangien innerhalb meines Gebietes Glaukonit nachzuweisen.

Trotz aller Mühe gelang es mir nicht, bestimmbare Fossilien zu finden. Ausser den erwähnten Pentacrinusstielgliedern fand ich nur viele grössere und kleinere Belemniten und ein winziges Fischzähnchen.

Infolge ihrer Stellung zwischen sicherem Hauterivienkieselkalk und wahrscheinlichem, jedoch nicht bewiesenem Valangien, möchte ich diese Glaukonitbank mit Belemniten als das Aequivalent der im Pilatus fossilreichen Gemsmättlischicht (18) ansehen.

Ebenso lässt sie sich in Parallele setzen mit der «Diphyoidesbank» *) von Beck (19, 10), welche in petrographischer Hinsicht mit meinem Vorkommen auch gut übereinstimmt.

Die Grenze Hauterivien-Valangien ist somit auch im Gebiet der Wildhornkette des Berner-Oberlandes scharf durch eine glaukonitführende Bank hervorgehoben.

Auftreten: Als auffälliges, gelbes Band zwischen dem o im Worte Hohgant und Punkt 2361 südwestlich Klein-Lobhorn.

Mit messerscharfer Grenze folgt darauf als nächstes Glied

Kieselkalk.

Hauterivien.

Er ist in seiner untersten Partie ein hellgrauer, ziemlich sandig anwitternder, bankiger Kalk, dem 10 m über der Gemsmättlischicht eine helle Echinodermenbreccie mit fraglichen dunklen Gerölle eingelagert ist. Ich konnte keine Fossilien darin finden, wohl aber ein grosses, gut erhaltenes Exemplar eines zweispitzigen Quarzkristalls.

Auftreten: Oestlich Höchsenschwalmeren reicht ein kleiner Zipfel unteren Kieselkalks noch in mein Untersuchungsgebiet hinein.

Zusammenfassung.

Alle Kreideschichten zeichnen sich durch das fast absolute Fehlen von brauchbaren und bestimmbaren Fossilien aus. Infolgedessen habe ich die Stufen rein nur nach ihrem petrographischen Charakter auseinanderhalten können.

Die Gemsmättlischicht, die Grenzschicht Hauterivien-Valangien konnte gefunden werden, wenn auch ohne beweisende Fossilien.

Zu oberst im Valangien konstatieren wir einen kieselig-sandigen, braun anwitternden Schieferkomplex.

*) Am Bachersboden im Justistal.

Mit scharfer Grenze folgen darunter die grauen Schiefer und Kalke, d. h. der Diphyoideskalk der Zentralschweiz in zum Teil vermergelter Fazies.

Darunter liegt, an einer Stelle von der vorerwähnten Gruppe durch eine Echinodermenbreccie (Pygurusschicht?) getrennt, eine sandig-kalkige Schichtreihe, die oben eine rotgefleckte Kalkbank mit Pyg. diphyoides d'Orb. enthält.

Mit allmählichem Uebergang erscheinen nun die braunschwarzen, faulen Berriasschiefer, die scharf und ohne Zwischenlagerung von Kalkbänken an den Malm anstoßen.

Nur auf dieses eine Profil fassend möchte ich keine Vergleichung mit andern Gegenden versuchen. Unbedingt auffällig ist jedoch gegenüber dem Brienzergrat und der Zentralschweiz die Anreicherung der sandigen Partien in fast allen Horizonten, so dass wir gegen Westen eine Annäherung an die Küste annehmen müssen.

C. Tektonik.

Zum voraus möchte ich bemerken, dass es mir nicht möglich sein wird, auf alle Einzelheiten des Gebirgsbaues einzugehen; ich muss mich vielmehr auf die Schilderung der wichtigsten tektonischen Erscheinungen und Zusammenhänge beschränken. Leider ist es mir ebenfalls versagt, meine geologische Karte 1:25 000, aufgenommen auf photographische Vergrösserung der Siegfriedblätter 488 und 395 1:50 000 dem Texte beizulegen, indem dieselbe erst später im Zusammenhang mit andern Aufnahmen in den Nachbarregionen gedruckt werden kann. Ich verweise deshalb zur Orientierung auf die beigelegte, schematisch gehaltene tektonische Uebersichtskarte 1:100 000, sowie auf die Karte meiner Vorgänger (41) und die Dufourblätter XIII und XVIII 1:100 000.

Zu Figur 10.

Wie schon in der Einleitung auf Seite 3 hingewiesen wurde, gliedert sich mein Untersuchungsgebiet in Autochthones, Doldenhorndecke und Wildhorndecke. An gleicher Stelle ist die Verbreitung dieser tektonischen Elemente umschrieben, deren Beziehungen zueinander sich klar aus der Profiltafel herauslesen lassen.

Zu unterst finden wir das Autochthone, auf dessen Tertiär Teile der Doldenhorndecke liegen. Ueber der Diablieretsdecke von Dürrenberg im hintern Kiental bis Boganggen, über der Doldenhorndecke am Brünli und über dem Autochthonen vom Brünli bis Lauterbrunnen folgt die Wildhorndecke.

1. Autochthones.

Wie wir aus den Profilen ersehen, gliedert sich das Autochthon in eine starre Masse von Hochgebirgskalk (Malm und untere Kreide) und eine ungemein plastische und bewegliche Hülle von

Tektonische Übersichtskarte. 1:100 000 ~

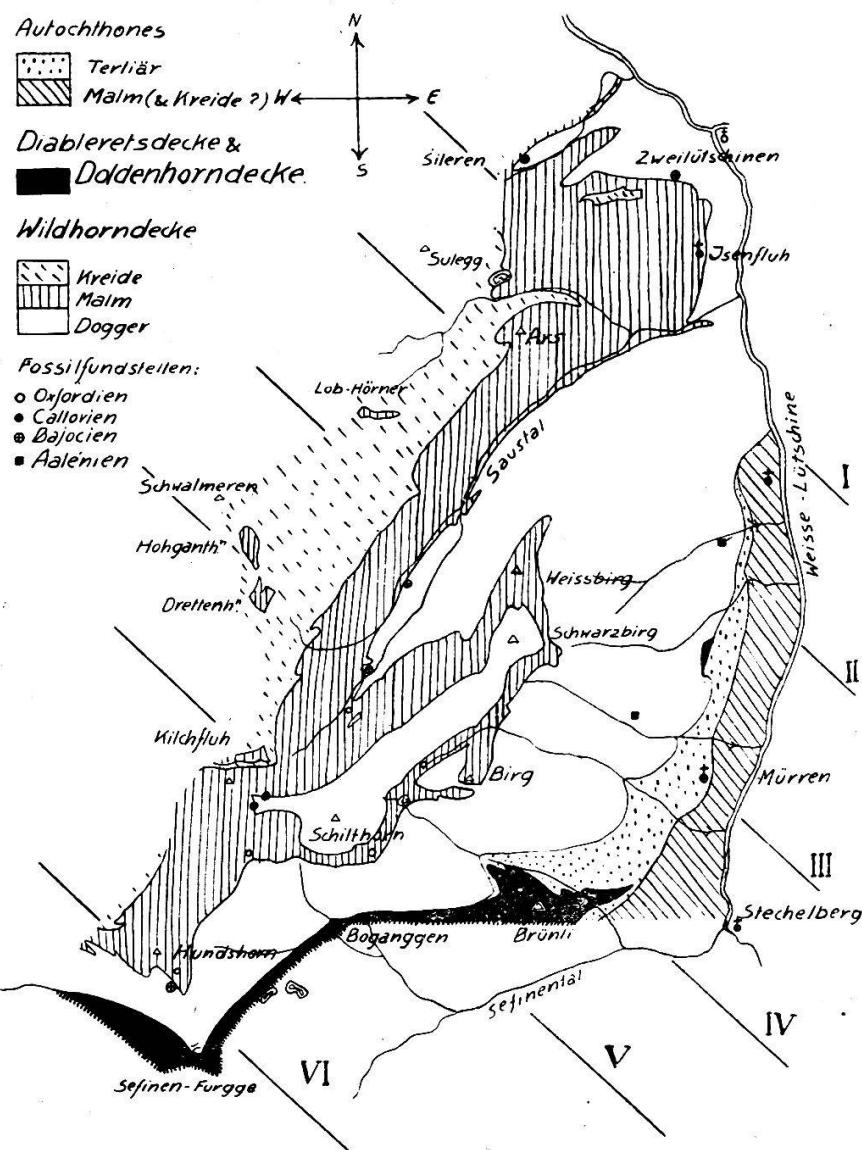


Fig. 10.

tertiären Schiefern, Sandsteinen und Kalken. Ersterer bildet die grossartige Mürrenwand, die eine ganze Reihe gegen Lauterbrunnen absteigender, spitzer, oft etwas verschleppter Falten zeigt, wie z. B. westlich Pletschen, Sandbach, Buchen und bei den Abstürzen von Spissbach und Staubbach.

Ebenso zeigt die tertiäre Hülle Falten, wie aus der Lagerung des tektonischen Leitgestein, des weissen Quarzites, hervorgeht. Schon auf Finel und bei Winterthal, SW Mürren, muss eine Falte oder eher noch eine lokale Ueberschiebung im Tertiär vorhanden sein. Leider ist es aber wegen geringer Aufschlüsse nicht möglich, mit Sicherheit zu sagen, welcher Art die Störung ist. Bei Mürren stellt das Tertiär eine normale Serie dar, auf Mittelberg hingegen beobachten wir zwei liegende Antiklinalen, die sich unabhängig von denjenigen des Malm entwickeln (s. Profil III). Weiter gegen N zu nimmt das Tertiär stark ab, beim Staubbach erkennt man noch eine wilde Vermengung von Kalken und Schiefern, die wohl tektonischen Ursprungs ist (s. Profil S. 4). Die Abnahme des Tertiärs geht bei Zuben, wo die autochthone Malmwand in den Schutt des Lauterbrunnentals untertaucht, im Extrem so weit, dass es nahezu vollständig verschwindet. Dort liegt das Aalénien der Wildhorndecke beinahe auf autochthonen Malm übergeschoben. Leider verdecken einige Meter Schutt und der Weg den direkten Kontakt. Die auffallende Reduktion des Tertiärs vom Staubbach an gegen N ist dahin zu deuten, dass der Tertiärmantel tektonisch vom Malm zum Teil oder ganz gelöst und selbständige vom Schub der Wildhorndecke nach N verfrachtet wurde.

Das allgemeine Streichen ist ungefähr E 30 N, wie aus einer Anzahl Messungen sowohl am Tertiär, wie auch am Malm hervorgeht.

Gleich wie die Stratigraphie der autochthonen Serie etwas unsicher ist, so ist es auch deren Tektonik, namentlich was das Tertiär betrifft, und ich möchte mich deshalb auf diese wenigen Angaben beschränken.

2. Doldenhorndecke.*)

Auf der Alp Mittelberg nördlich Mürren sehen wir im Bachgraben, wo die Zahl 3 von Punkt 1703 auf der Karte steht, einen Anriß von Dachschiefern und Taveyannazsandstein zutage treten. Wir haben hier einen isolierten Fetzen von Tertiär der Doldenhorndecke vor uns.

Die bedeutendste Entwicklung der Doldenhorndecke innerhalb des Rahmens dieser Untersuchung konstatieren wir im Gebiet des Brünli südlich Mürren, wie die Karte Seite 62 deutlich zeigt. Haben meine Untersuchungen hier in stratigraphischer Beziehung zu ganz andern Ergebnissen geführt als diejenigen Helgers (51, 55),

*) Vergleiche S. 10. Vorbemerkung zur Stratigraphie der vereinigten Doldenhorn- und Diableretsdecke.

so nähern wir uns wieder in der tektonischen Auffassung, indem mein Profil (s. Profil IV) ein ähnliches Bild zeigt wie dasjenige Helgers (51, Profil Nr. 9).

Das Profil stellt die mehrfach gefaltete, liegende Stirn der Doldenhorndecke dar, deren tektonische Verhältnisse wir am besten von Gummelen aus betrachten können. Der Taveyannazsandstein in Gesellschaft von Dachschiefern steht, wie Gerber und Helgers (41) richtig kartiert haben, oben am Brünligrat hinter dem zweiten Gipfel an, jedoch zieht er sich mit zirka 20° N-NW Fallen ziemlich weit gegen das Schilttal hinunter. Dann erscheint er von neuem direkt nördlich unter dem Brünligipfel im Weg am Fusse der Wand und ferner an verschiedenen Stellen über den Hütten von Spielboden. Weiter südlich auf der zum Teil bewaldeten Terrasse, die Doldenhorndecke und Autochthones trennt, konnte er nicht mehr gefunden werden. Auf alle Fälle ersehen wir, dass der Taveyannazsandstein, zwar stellenweise aussetzend oder in Schutt begraben, als Mantel die liegende Stirn der Doldenhorndecke umhüllt. Am Südhang des Grates Wasenegg-Brünli erscheint die Taveyannazgruppe hin und wieder schlecht aufgeschlossen gegen das Boganggenhorn zustreichend.

Das tektonisch dominierende Gestein ist am Brünli der terciäre Kalk-Quarzsandstein (s. Profil S. 14, Nr. 12), aus dem sich die Gipfelpartie, sowie der ganze Absturz gegen das Schilttal aufbaut. Letzterer stellt ein Mehrfaches der Mächtigkeit dar, indem wir in der Wand 4 oder 5 nicht leicht zu erkennende Falten beobachten, ja eine grössere Schuppe hat sich aus dem Zusammenhang gelöst und schwimmt nun in den dunklen Priabonienschiefern (Profil S. 14, Nr. 13). Ich möchte an dieser Stelle nochmals darauf hinweisen, dass die Kombination von Kalk mit Quarzsandstein, wie ich sie weiter oben beschreibe, unmöglich nur tektonischer Natur sein kann.

Die Tschingelkalkserie erscheint östlich und südlich vom Brünligipfel und verliert sich rasch in der Wand. Im liegenden Schenkel der Antiklinale, der überhaupt mechanisch stark reduziert ist, konnte ich keinen Tschingelkalk mehr feststellen.

Der Tschingelkalk, der auf der Karte im n des Wortes Gummelen anstehend zu treffen ist, würde einen Fetzen des liegenden Schenkels der Doldenhorndecke vorstellen. Auf jeden Fall scheint mir aber sicher, dass dieses Vorkommnis von typischem rotem und buntem Tschingelkalk mit demjenigen von Ozen im hintern Sefinen-

tal in Verbindung steht (siehe 41). Die genaue Aufnahme des Sefinentsals, die im Gange ist, wird uns darüber Klarheit verschaffen.

Die kalkig-sandige Partie des oberen Valangien, im Profil Seite 14 die Nr. 3—7 eventuell noch 8 vorstellend, sehen wir unter dem Tschingelkalk wenig über dem Fussweg direkt östlich vom Brünligipfel, und ferner etwas weiter südwestlich finden wir namentlich die Korallen führenden Kalke im vorhin erwähnten Weg selbst aufgeschlossen. Auch diese Schichten sind in der verkehrten Serie stark reduziert. Wir entdecken jedoch im Fussweg, der vom Brünli direkt gegen Gimmelwald absteigt, in einer Höhe von zirka 1920 Meter die festen Bänke mit Korallen und Terebrateln (Profil S. 14, Nr. 4—6).

Die grüne Valangien-Sandsteinbank konnte ich einzig in der normalen Serie verfolgen, in der verkehrten fand ich nur siderolithische Breccien, wie sie namentlich im Fussweg östlich des Brünli, in der normalen Serie, auf grosse Distanz zu sehen sind.

Im Oehrlikalk, der am Brünli den Kern der Doldenhorndecke repräsentiert, konnte ich keine Umbiegung feststellen. Sie ist möglicherweise auch nur andeutungsweise da, wie es das Profil IV zur Darstellung bringt.

An der Sefinen-Furgge unterlagert die Diableretsdecke die Wildhorndecke. Ohne hier auf das Nähere dieser meist ausserhalb meiner Aufgabe liegenden Verhältnisse einzutreten, möchte ich doch die Anwesenheit des tertiären grauen Kalks von Boganggen erwähnen (s. Profil VI und Beschreibung S. 20). Um den Mittelschenkel der Wildhorndecke kann es sich unmöglich handeln, eher, wenn das Gestein nicht zum Tertiär der Diableretsdecke gehört, könnte es eine selbständige Schuppe darstellen.

Das Streichen der Doldenhorndecke nähert sich stark der WE-Richtung. Verbinden wir auf der Karte gleich hohe Punkte der Taveyannazsandsteinplatte auf Dürrenberg mit ebensolchen am Brünli, so ergibt sich ein Streichen von E 20 N, was sehr gut dem Durchschnittswert einer Anzahl Messungen am Brünli selber entspricht. Die axialen Verhältnisse der Doldenhorndecke lassen sich nur schwer entziffern, soviel ist aber sicher, dass am Brünli selbst die Faltenachsen ziemlich stark gegen E steigen (10°). Möglicherweise stellt die Gegend von Boganggen eine lokale Depression dar, von der an dann weiter westlich der allgemeinen Lagerung folgend, die Diablerets- und die Doldenhorndecke stark gegen W d. h. gegen das Hohtürli aufsteigen.

3. Wildhorndecke.

Allgemeines. Vorausschickend muss ich betonen, dass es zu weit führen würde, auf die vielen Differenzen zwischen der Auffassung von Helgers (51) und der meinigen in Bezug auf die Tektonik der Wildhorndecke einzugehen. Bevor ich mit der Beschreibung der Lokaltektonik beginne, möchte ich kurz das tektonische Verhalten der einzelnen Schichtglieder allgemein charakterisieren.

Das Aalénien bildet im Eisensandstein und in den quarzreichen Partien träge Falten, die Aalénienschiefer an der Basis dagegen verhalten sich ungemein plastisch und können sich fälteln wie Flyschschiefer. Schwer zu konstatierende Brüche beobachten wir in den massigeren Partien.

Die Cancellophycusschichten sind vermöge ihrer Schieferlagen sehr beweglich und bilden schöne Falten. Interessant ist, wie in den Antikinalen die Schiefermassen sich häufen und die Kalkbänke infolge der daraus resultierenden Ueberspannung in einzelne Fetzen zerrissen werden. Umgekehrt beobachten wir in den Synkinalen «Ueberschiebungen» der einzelnen Kalkbänke innerhalb der Schiefer. In sehr schöner Weise finden wir diese Miniaturtektonik z. B. an den Falten der Würzelegg ausgebildet.

Die Bajocien-Echinodermenbreccie (Spatkalk) stellt das tektonische Leitgestein des Doggers dar, und erstaunlich ist es, wie dieses dünnbankige, sonst gar nicht besonders plastisch erscheinende Gestein, höchst elegante Falten zu bilden vermag. Die Beweglichkeit der verhältnismässig dünnen (25—40 m) Spatkalkplatte wird jedoch dadurch erleichtert, dass sie zwischen zwei ungemein plastischen und nachgiebigen Schieferkomplexen, den Callovien-Oxfordien - Argovien - Mergeln einerseits und den Cancellophycusschichten andererseits eingelagert ist. Brüche sind in dieser Stufe verhältnismässig selten (Hundsfluh).

Die Mergelserie Callovien-Oxfordien-Argovien mit ihren eingelagerten Kalkbänken bilden Gleitzonen und plastische Füllmassen und zeigen oft reiche Fältelungen. Brüche lassen sich hier selten konstatieren, z. B. an der Hundsfluh, wo sie ohne irgendwelche Schleppung der Mergelschichten dieselben steif durchsetzen.

Der Malm erscheint infolge seiner Massigkeit und Mächtigkeit immer in grösseren oder grossen Falten, zudem ist er überreich an Brüchen und Brüchlein.

Die mannigfaltigen Stufen der Kreide sind alle sehr plastisch

und infolgedessen sind dort oft schwer entwirrbare Faltengebilde entstanden.

Wie sich dieses gegenüber mechanischem Druck sehr ungleich verhaltende Schichtpaket nun im einzelnen gestaltet, möchte ich in den folgenden Zeilen kurz zu schildern versuchen.

Der Ueberschiebungskontakt. Der Ueberschiebungskontakt zwischen der Basis der Wildhorndecke und dem Autochthonen, der Doldenhorndecke und der Diableretsdecke ist an verschiedenen Stellen aufgeschlossen.

An der Sefinen-Furgge (s. Profil S. 24) finden wir die Aalénien-schiefer der Wildhorndecke auf Flyschschiefer der Diableretsdecke gelagert. Der Kontakt ist aber nicht messerscharf, indem auf zirka $\frac{1}{2}$ m die beiden Schiefer miteinander vermengt sind. Da hier an der Deckengrenze zwei Schieferkomplexe aufeinander zu liegen kamen, ist natürlich eine Breccienbildung, wie sie Baltzer (16, 27) erwartete, ausgeschlossen.

Der Kontakt zwischen Eisensandstein der Wildhorndecke und dem grauen Kalk von Boganggen (s. Profil S. 20) ist in einer Höhe von zirka 2100 m westlich den Hütten von Boganggen über dem Fussweg sichtbar. Auch hier, wo Kalk und Sandstein miteinander in Berührung kommen, fand ich keine Breccienbildung. Die Trennungsfläche der beiden Stufen ist naturgemäß scharf.

An der Wasenegg bei Punkt 2159 liegen wieder Aalénien-schiefer auf Flysch, und trotzdem es hier an Aufschlüssen nicht mangelt, hält es schwer, die ungefähre Grenze der beiden zu finden. Dasselbe gilt auch für den Kontakt im Aegertenbach bei Mürren in einer Höhe von zirka 1780 m.

Der weitaus besten und schärfsten Kontaktstelle zwischen Wildhorndecke und autochthonem Tertiär begegnen wir etwas nördlich vom Uebergang des Fusspfades Lauterbrunnen-Mürren über den Staubbach in einer Höhe von 1180 m, wenige Schritte oberhalb des Weges. Hier kommt der Eisensandstein der Wildhorndecke mit tertiären schwarzen Schiefern des Autochthonen in Berührung. Der Kontakt ist ausnahmsweise messerscharf. Die Unterfläche der Wildhorndecke streicht hier N 46° E und fällt $28-30^{\circ}$ NW; der vorspringende Eisensandstein, hier eine kleine Balm bildend, ist durch deutliche Rutschstreifen ausgezeichnet, die gegenüber dem Fallen einen Winkel von 6° westlicher Ablenkung einschliessen.

Wieder undeutlichere Kontaktverhältnisse, ähnlich wie an der Wasenegg, treffen wir von neuem am Grunde des Lauibachs.

Ich führe diese Kontaktstellen an, weil in den Alpen der Ueberschiebungskontakt überhaupt selten sichtbar ist, und um zu zeigen, wo man in meinem Untersuchungsgebiet die Ueberlagerung der Wildhorndecke auf ihre Unterlage tatsächlich sehen kann.

Die Lage und Form der Ueberschiebungsfläche der Wildhorndecke erhält man durch die Verbindung gleich hoher Punkte des Deckenkontaktes im Lauterbrunnen- und Kiental, sowie durch Interpolationen. Wenn wir dies ausführen, so ergibt sich die auf den ersten Blick auffallende Tatsache, dass die Unterfläche der Wildhorndecke im allgemeinen E 10—12° N streicht, also wie die Doldenhorndecke oder sogar noch angenäherter an die EW-Richtung.

Wie das Streichen der Faltenachsen (E 45 N) und auch die Rutschstreifen beim Aufschluss über dem Staubbach zeigen, ist die Wildhorndecke auf ihrer Unterlage nicht dem grössten Gefälle nach abgeglitten, sondern schräg mit einer bedeutenden Westkomponente.

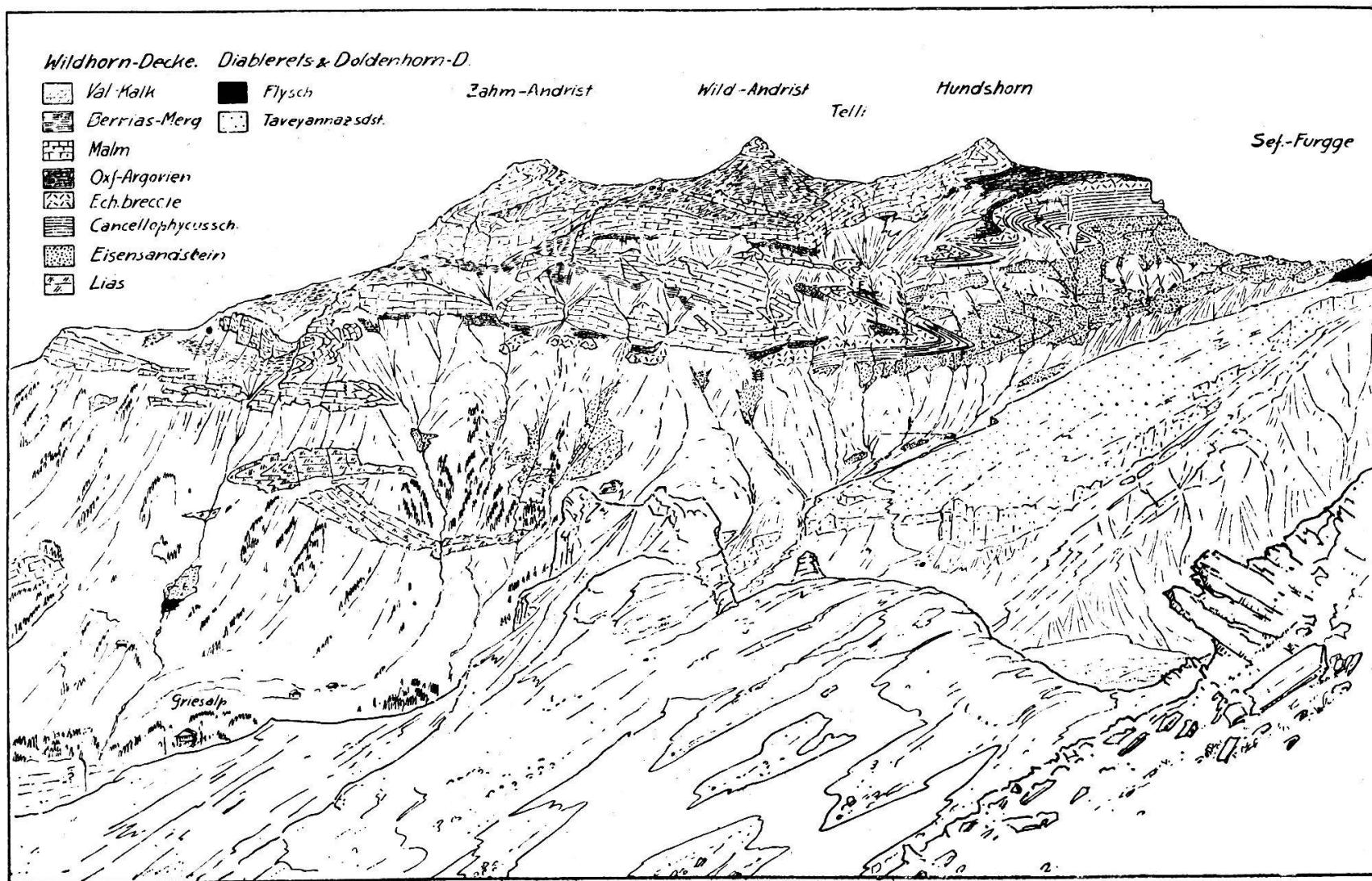
Die Form der Unterfläche, soweit sicher bestimmbar, ist im Kiental eine an Gefäll von S nach N abnehmende Wanne, die ganz im N (Dreispitz) wieder ansteigt. Gegen das Lauterbrunnental zu erscheint mit wachsender Intensität eine scharfe Knickung, dank derselben die Kontaktfläche in der Gegend der Mürrensäge beinahe senkrecht steht. Auf Boganggen erkennen wir einige kleine Verfaltungen der Wildhorndecke mit ihrer Unterlage, die schon Gerber und Helgers (41) bekannt waren.

Tektonik der Wildhorndecke. Ich beginne mit der Besprechung der Lokaltektonik im W, wo die Verhältnisse am einfachsten liegen, und rücke den Profilen VI—I folgend gegen E vor. Die Buchstaben (A) etc. bezeichnen die sich entsprechenden tektonischen Elemente auf der Profiltafel.

Zum Studium der Tektonik der Wildhorndecke im Kiental steigt man nach dem trefflichen Vorschlag von Gerber (37, 76) am besten auf den Bundstock P. 2758. Der Ueberblick von dieser Höhe auf das tief aufgeschnittene Profil der rechten Kientalseite gehört wirklich zum Schönsten und Klarsten, was man im Gebiet der helvetischen Decken sehen kann. Für uns kommt hier nur der südlichere Abschnitt in Betracht.

Zu Figur 11:

Auf die dicke Platte von Taveyannazsandstein der Diableretsdecke von Dürrenberg und die wenig mächtige Lage von Flyschschiefer folgt das Aalénien der Wildhorndecke. Die Aalénienschiefer sind meist schlecht aufgeschlossen und bilden liegende



Figur 11: Ansicht der Ostseite des Kientales vom Bundstock aus.

Antikinalen, wie es Profil VI zeigt, und zwar derart, dass bald Eisensandstein, bald Aalénienschiefer in Kontakt mit dem Flysch kommt. Dieselbe Erscheinung treffen wir auch bei Mürren, und die Profile Seebers (81, Profile) von Wengen wiederholen das gleiche Phänomen. Die darüber liegenden Cancellophycusschichten nehmen gegen NW zu an Mächtigkeit ab (55 m an der Hundsfluh und zirka 30 m ob Dürrenberg) und machen alle Faltungen der im folgenden zu besprechenden Stufe mit.

Als gelbbraunes Band zeigt der Spatkalk die Faltenbildung mit grosser Klarheit. Von der Hundsfluh an leicht absteigend, senkt er sich gegen N zu bis ungefähr unter den Gipfel des Hundshorns, wo er eine erste Falte bildet. Südlich vom Telli bildet sich eine zweite liegende, engere Falte. Der Spatkalk zieht sich immer weiter absteigend bis zum d im Worte Bockspfad auf der Karte, direkt südlich des Wildandristgipfels, wo wir zwei kleine Falten beobachten, die eine liegende, doppelte Antiklinale darstellen, und die ich Dürrenberg-Antiklinale (E) benennen möchte. Diese vier Tellifalten sind in Karte und Profil von Gerber (37) nicht verzeichnet. Nun folgt die schon von Gerber kartierte Dürrenberg-Synklinale (F), nur dass dieselbe in Wirklichkeit spitzer ist und bedeutend weiter nach S ragt. Die Callovien-Oxfordienmergel machen alle diese Bewegungen mit. Der Gipfelmalm des Hundshorns zeigt deutlich den Bau einer nach N offenen Synklinale. Halbwegs zwischen dem Gipfel und der Einsattelung des Telli fällt uns eine scharfe Malmfalte auf, die mit der obersten Tellifalte der Echinodermenbreccie korrespondiert. Im Telli selbst treffen wir die Berriasschiefer an. Das Gesamtbild zeigt eine einfache, normale und in sich gefaltete Schichtserie vom Aalénien bis zum Berrias, die auf Flysch gelagert nach N einfällt.

Gegen E zu erscheint nun infolge des Axialgefälles gegen NE eine obere Falte, die «Schilthornteildecke» Baltzers (17, 62). Die ganze Basis von Eisensandstein und Cancellophycusdogger gibt zu keinen Bemerkungen Anlass. Von der Hundsfluh an senkt sich die Bajocien-Echinodermenbreccie gegen das Schilthorn zu, eine Bewegung, die durch eine Anzahl E-W streichender Brüche noch verstärkt wird. Beim Aufstieg zum roten Herd, in einer Höhe von zirka 2550 m, finden wir noch den Anfang der südlichsten Tellifalte. Die Falte D am Ostgrat des Kleinschilthorn (s. Profil V) liegt tektonisch bedeutend südlicher wie die Tellifalten, sie ist die nördlichste der später zu besprechenden Birgfalten.

Die Oxfordien-Callovienmergel, als Muldenkern unter dem Schilthorn doppelt liegend, bilden eine meist von Schutt und Bergstürzen bedeckte Terrasse von der Hundsfluh um das Schilthorn herum bis zum Grauseeli. Das Argovien reicht bis ungefähr unter den Gipfel des Schilthorns. Der Gipfelmalm des Hundshorn sinkt bis zum Schilthorn um zirka 300 m gegen NE ein und gerät infolgedessen in den Kern der grossen Mulde, der Schilthornsynklinale, welche die unteren Falten von der grossen oberen Schilthornfalte trennt. Der in dieser Mulde eingeklemmte Malm ist auf komplizierte Weise durch Brüche und kleine Falten zerstückelt, so dass er zwischen Hundshorn und Schilthorn in isolierten Massen erscheint, wie sie auch schon Gerber (41) kartiert hat. Der Malm der Schilthornsynklinale setzt sich unter Punkt 2831 zur Kilchfluh fort. Dieselbe ist keine einfache Malmsynklinale, sondern die untere Malmwand ist allseitig von Berriasschiefern umgeben, wie wir aus Profil V ersehen können. Darauf folgt die ganze umgekehrte, aber vollständige Serie der Schilthornfalte. Sehr auffallend ist an der Kilchfluh eine sackartige, tauchende Antiklinale im Malm, die von gelben Argovien-Mergeln und -Kalken ausgefüllt wird und beidseitig dieses Gebirgsstocks zu sehen ist. Ich habe diese Sekundärfalte im verkehrten Mittelschenkel auf den Profilen mit A bezeichnet.

Der Malm der Kilchfluh, d. h. der Schilthornsynklinale, hat aber auch eine Stauung der Schilthornantiklinale zur Folge, so dass die Doggermasse der Gipfelpartie am Schilthorn sich selber faltet und die namentlich in den Cancellophycusschichten ausgeprägte, von Gerber (37, 46) abgebildete Falte (B) darstellt. Im Norden bei Punkt 2831 biegt der Dogger nochmals auf und es scheint sich hier um die Stirnbiegung im Dogger der Schilthornfalte zu handeln. Der Dogger dürfte daher nie wesentlich weiter nach N gereicht haben, jedenfalls nicht bis in die Gegend der Lohhörner.

Unter dem Birg (s. Profil IV) beobachten wir vom Denkmal am Schilthorn aus eine verfaltete, nicht mehr vollständig erhaltene Doppelmulde. In der unteren Teilmulde treffen wir im Kern nur Oxfordien-Callovien-Mergel. Dieselbe ist indessen nicht einfach, sondern wir erkennen deutlich mehrere sekundäre Falten im Spatkalk, die ich als Birgfalten bezeichnen möchte. Deren nördlichste haben wir schon in der kleinen Falte (D) der Echinodermenbreccie am Klein-Schilthorn gefunden. Die wenig südlicher daran anschliessende grössere Falte (C) werden wir weiter nordöstlich an der Würzelegg wieder beobachten können. Aber auch in der ver-

kehrten Serie der untern Teilmulde erkennen wir zwei ganz kleine Falten. Die Antiklinalspitze des Spatkalkes, welche die beiden Teilmulden trennt, ist bei Seelifuhrern deutlich erhalten.

Die höhere Teilmulde fällt sofort durch ihren mächtigen Malmkern auf, der die Gipfelpartie des Birg darstellt. Neben dieser Malmplatte führt diese Mulde auffallend wenig Oxfordien-Callovien-Mergel und auch das Argovien ist sehr spärlich vertreten. Um den Birgmalm herum, der im Süden teilweise direkt auf Cancellophycusschichten ruht, müssen wir die untern Falten mit der darüber liegenden grossen Schilthorn-Antiklinale verbinden.

Innerhalb der obern Teilmulde (siehe Profile) geht nun die Bajocien-Echinodermenbreccie oder der Spatkalk vollständig in die Fazies der Cancellophycusschichten über.

Der Malm des Birg senkt sich mit zirka 10° Axialgefälle gegen N ein und sein Streichen nähert sich der N-S-Richtung (N 15—20 E). Im Engital biegt er flexurartig ab, was sowohl Mösch (68, 19) als auch Helgers (51, 49) dahin verleitete, eine nach S offene Synklinale anzunehmen, trotzdem von einer vollständigen Biegung keine Spur zu sehen ist. Dieses plötzliche Abbiegen des Malms gestattet ihm, von der obern Teilmulde in die untere zu gelangen. An der Ostseite des Birg erscheinen auch zum Teil etwas unklarer die Birgfalten des Spatkalkes.

Beim M des Wortes Mutthorn konstatieren wir einen zirka N 20 W streichenden Bruch, den grössten im ganzen Gebiet, der die östliche Hälfte um die Mächtigkeit der Cancellophycusschichten, hier zirka 120 m hebt, so dass der oberste Eisensandstein direkt neben Spatkalk zu liegen kommt. Der Birgmalm verschwindet hier und zieht sich, vom Dogger der Schwarzbirgmasse bedeckt, gegen das Weissburg hin. Infolge des vorhin erwähnten Bruches erscheint nun der Spatkalk plötzlich auf der Höhe des Mutthorns noch als Rest der Synklinale der Falte C erhalten, die mit zirka 10° Axialgefälle gegen die Würzelegg abfällt. Das Mutthorn ist also durch einen Bruch gehoben und nicht abgesunken, wie Helgers (51, 50) annimmt. An der Würzelegg finden wir neben Falte C auch noch D vorhanden und in den Cancellophycusschichten ist noch eine weitere Birgfalte angedeutet.

Die Schilthornfalte, im Schilthorn selber am vollständigsten erhalten, wird im weiteren durch die Doggermasse Schwarzgrat-Schwarzbirg gebildet und ist im allgemeinen auf der alten Karte (41) richtig eingetragen. Die Falte B erscheint westlich vom Bietenhorn im Saus-

tal und ferner beobachten wir sie im Schwarzbirg, so dass sie auf der ganzen Länge der Schilthorn-Antiklinale dieselbe durchsetzt. Im Weissburg haben wir eine richtige, nach N offene Malmsynklinale, wie neben Profil III auch das Profil Seite 27 zeigt.

Von der Würzelegg an steigen die Doggerfalten axial mit zirka 5° gegen NE an. Die grosse Verwerfung, die Helgers in seiner Karte (51) vom Weissburg bis zum Spissbach hinunter zeichnet, existiert nicht.

Die rechte Saustalseite zeigt ganz schräg, fast im Streichen geschnittene Falten im Bajocien, die mit den Tellifalten zu verbinden sind. Infolge der Mächtigkeitszunahme, namentlich in den Cancellophycusschichten (s. Seite 40), ist die Dürrenberg-Antiklinale F) an Ausmass um das Mehrfache gewachsen. Der Spatkalk zieht sich vom Augstmatthorn ununterbrochen bis in die Schlechten Matten und von da an, sich immer auf der rechten Saustalseite haltend, bis fast zur Sandweid im Lauterbrunnental hinunter. Das Aequivalent der südlichsten Tellifalte ist die Andeutung einer solchen bei Punkt 2370. Die mittlere findet sich, in zwei gespalten, auf den Schlechten Matten und im Mettlenberg. Die zwei Teilstufen der Dürrenberg-Antiklinale (E) erkennen wir in dem Spatkalkgewölbe östlich Sausmatten und in demjenigen der Flöschwaldweid. Die Spatkalkspitze der Dürrenberg-Synklinale (F) sticht im Lauterbrunnental ob der Sandweid ungefähr bei Punkt 905 in die Luft hinaus. Das Aalénien und namentlich die Cancellophycusschichten machen alle diese Bewegungen mehr oder weniger ausgeprägt mit.

Im Hintergrund des Saustals erscheint im Thürliboden ein grosser Malmkomplex, der fast bis zur Kilchfluh hinauf sichtbar ist und tatsächlich auch die Fortsetzung des oberen Kilchfluhmals darstellt, wie namentlich auch das mit A bezeichnete tauchende Argoviengewölbe beweist, das sich vom Thürliboden übers Schaf läger bis zum Espalenhorn hinzieht. Westlich der wundervoll aufsteigenden Malmwände breitet sich unter dem Hohgantplateau eine grosse Kreidemulde aus, die namentlich in Profil IV deutlich zu erkennen ist. Diese Mulde stellt die Schilthorn-Synklinale in der Kreide dar und die «Klippen», d. h. die isolierten Malmklötze, gehören zur verkehrten Serie der Schilthorn-Antiklinale. Diese auf Berriasschiefern schwimmenden, sich trotzig erhebenden Malmburgen sind das Drettenhorn, das Hohganthorn und die beiden Lobhörner, die auch von Gerber (37, 79) als Reste einer Falte darge-

stellt wurden. Ich glaube kaum, dass diese Falte im Malm eine ununterbrochene Platte darstellte, sondern schon bald ist dieselbe in einzelne Schollen aufgelöst worden, genau wie die Malmvorkommnisse im Kern der Schilthornsynklinale. Es ist sehr auffällig, dass unter Berücksichtigung der Schubrichtung die Lobbörner gerade nördlich an das Espaltenhorn ansetzen und Hohgant und Drettenhorn exakt in die Senkung des Malm südlich der Mähren passen. Alle drei «Klippen» haben das Gemeinsame, dass ihre Lagerung verkehrt ist, wie übrigens zu erwarten war, und dass sie faziell vollständig mit Kilchfluh und Hundshorn übereinstimmen.

Von allen das komplizierteste tektonische Gebäude ist das Drettenhorn (siehe Profil IV). Auf dem von Brüchen zerhackten Malm liegt Argovien und nach Gerber (37, 43) auch Oxfordien, was ich indessen nicht finden konnte. Die Gipfelpartie (d. h. nach den Einwohnern das eigentliche Drettenhorn, während der ganze Berg das Rothorn heisst) besteht wieder aus Malm, der an der Ostseite von Berriasschiefern unterlagert wird. Zwischen diesen beiden streicht ein Bruch N 35 E mit einem Fallen von 55° W. Die Gipfelpartie gehört tektonisch zur Malmbasis des Drettenhorns. Der Bruch hebt den Gipfelmalm um die Mächtigkeit dieser Stufe (zirka 90 m) und infolge seiner Neigung sind die früher nebeneinander liegenden Malmkomplexe heute übereinander. Der Gipfelmalm findet dann in gleicher Höhe seine Fortsetzung im Hohganthorn. Zwischen Drettenhorn und Hohganthorn kommen Argovien und Berriasien miteinander in Berührung und deren Unterscheidung ist hier nicht immer leicht. Kurz vor dem Hohganthorn beobachten wir einen Fetzen schwarzer Schiefer, die vielleicht zum Oxfordien gehören können.

Das Hohganthorn stellt eine Malmplatte mit zwei liegenden Argovien-Antiklinalen dar. Die nördlichere davon betrachte ich als die Malmstirn der Schilthornfalte.

Wieder komplizierter gestalten sich die Verhältnisse an den Lobbörnern. Das kleine Lobbhorn besitzt an der Basis Fetzen von Malm, auf die Berriasschiefer und Argovienmergel folgen. Die ganze verworrene Lagerung erinnert an die Verhältnisse zwischen Hohganthorn und Drettenhorn. Das grosse Lobbhorn stellt eine auf dem Kopf stehende, sich etwas nach rückwärts einbohrende Antiklinale aus Malm dar, in deren Kern westlich vom Hauptgipfel gelbbraune Argovienkalke und -Mergel noch sichtbar werden. Diese sind stark gefältelt, während der Malm seine gewöhnlichen ruhigen

Falten zieht, so dass das Bild von Helgers (51, 43) absolut als falsch bezeichnet werden muss. An der Grenze Berrias-Malm treffen wir eine pyritreiche Lage, und einzelne Malmblöcke sind in die scharf gefalteten Berriasschiefer hineingeraten. Der eine Malmfetzen vom Kleinlobhorn zieht sich noch eine längere Strecke unter dem Grosslobhorn durch (siehe Profil III). Helgers hat auf der Karte (41) zu viel Malm und Argovien eingetragen und der angegebene Dogger ist hier überhaupt nicht vorhanden.

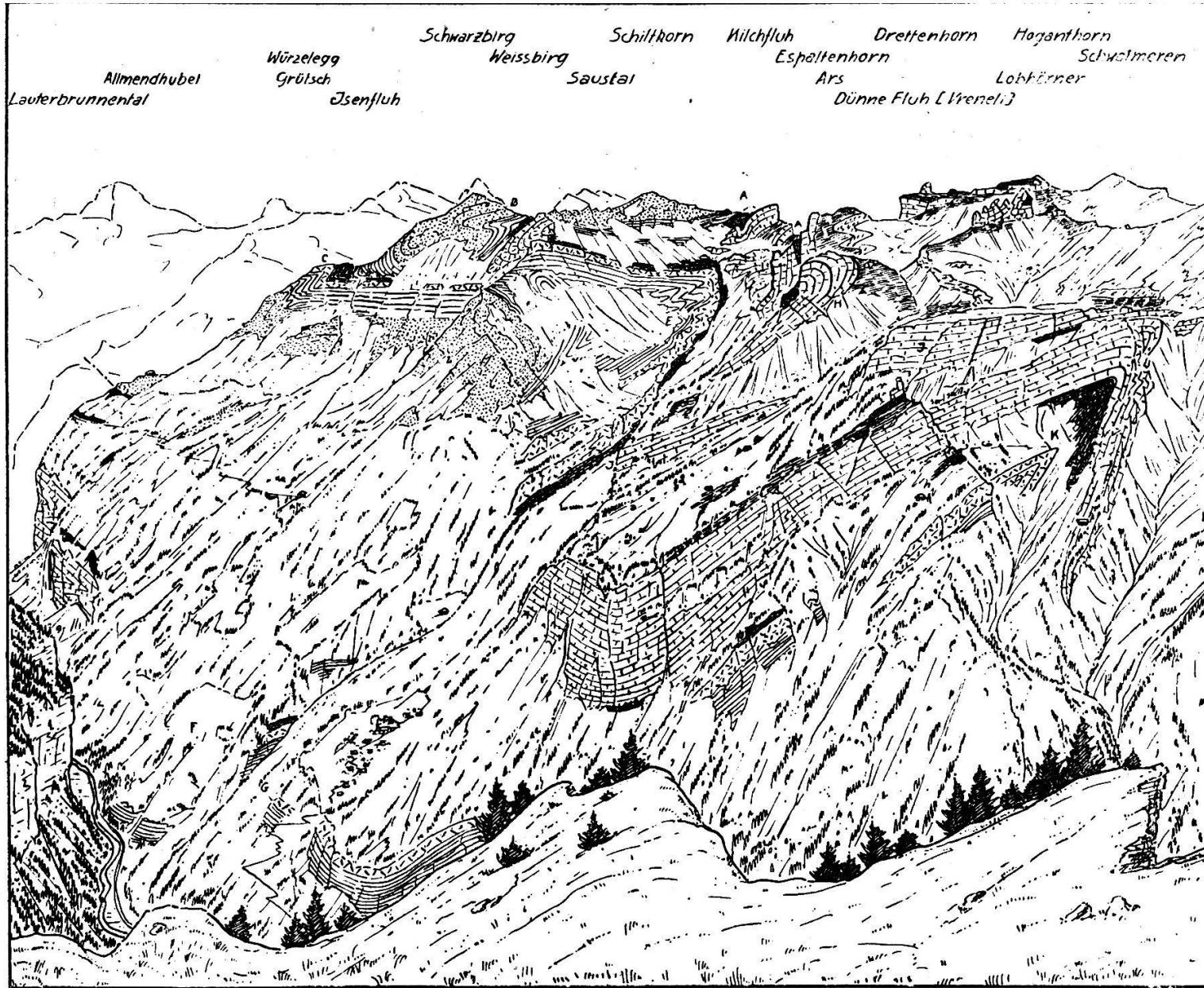
Die Kreideschichten auf dem Hohgantplateau sind in grossen Flächen aufgeschlossen, meist mehr oder weniger flach liegend. Südlich der Uertschelenschöpf im Bacheinschnitt treffen wir eine ganze Anzahl kleiner Falten (siehe Profil III), die sich am klarsten in der Diphyoidesgruppe verfolgen lassen. Diese Falten bilden die Spitze der Schilthornmulde in der Kreide. Merkwürdigerweise scheint an der Mähren die Diphyoidesgruppe direkt auf Malm zu liegen, indem die Berriasmergel sehr wahrscheinlich tektonisch ausgequetscht wurden.

Nördlich vom Espaltenhorn taucht mit axialem Steigen von zirka 5° gegen NE die Arsfalte (H) auf, die am Ars noch Argovien in ihrem Kern erhalten hat. Dieser doppelte, gegen das Saustal hin abfallende Malm zeichnet sich durch viele Brüche aus, die in ihrem Verhalten dem axialen Aufstieg gegen E entgegenzuwirken suchen. Auf der Höhe von Sausboden erscheint ein ganz von Berrias umhülltes Malmband und am Ars sind in gleicher Lagerung zwei grosse Malmschollen zu sehen. Bei letzteren ist deutlich sichtbar, dass sie bei der Faltenbewegung zwischen zwei Brüchen aus dem Verbande des Malm gelöst und in die plastische Masse der Berriasmergel hineingepresst wurden. Die eine Bruchfläche, die die Schichten im Winkel von zirka 40° schneidet, ist noch intakt erhalten. Was für dieses Beispiel im kleinen gilt, ist vielleicht auch richtig für die grösseren derartigen Malmvorkommenisse, wie z. B. für den unteren Malm an der Kilchfluh.

Die Kreide unter der Arsfalte zieht sich von Kühboden am Sulssee bis hervor zum Bützen.

Zu Figur 12:

In der Intersektion des Lütschinentals erscheint nun die rein aus Malm und Argovien bestehende Kuhmattenfluhplatte (J), die ebenfalls mit zirka 5° axial gegen E ansteigt. Oberhalb Bodmi erleidet dieselbe eine flexurartige, deutlich ausgeprägte Knickung und an der Langen Balm scheint sie mit der Arsfalte (H) in Ver-



Figur 12. Ansicht der Westseite des Lütschinentales von der Schynigen Platte aus.

bindung zu stehen, wie auf Profil II angedeutet ist. Der untere Malm der Langen Balm gehört zum Südschenkel der später zu besprechenden Ahorni-Antiklinale (K). Die Basis der Kuhmattenfluhplatte (J) besteht aus Argovien, das unter der Dünnen Fluh (Vreneli) noch normal entwickelt ist, hingegen gegen NW zu vollständig verschwindet, so dass der Malm der Kuhmattenfluhplatte (unter P. 2041) direkt auf demjenigen der Ahorni-Antiklinale sitzt. Wie das Argovien, so keilt auch der Malm selbst unter der Sulegg, etwas ausserhalb meines Gebietes, vollständig aus.

Für die weitere Entwicklung der Tektonik beginnen wir beim Austritt der Dürrenberg-Mulde (F) ob der Sandweid. Der Spatkalk fällt von hier an deutlich nach N ein und bildet östlich Isenfluh zwei kleinere Falten (G). Von Zweilütschinen weg steigt er indessen gegen NW an, erreicht schliesslich 40° S-Fallen und bildet die von der Schynigen Platte aus deutlich sichtbare, fast aufrechtstehende Ahorni-Antiklinale. Ueberlagert wird die Echinodermenbreccie von den Argovienmergeln (das Oxfordien keilt nördlich Isenfluh vollständig aus) und von einer mächtigen Malmwand (s. Profil I). Dieselbe zeigt in der Gummenfluh die Antiklinalbiegung und zieht sich über Alpbiglen durch bis unterhalb Heubiglen.

Auf der Alp Mäder trägt dieser Malm normal Berriasschiefer (siehe Profil S. 55), auf denen überschoben Argovienmergel und der Malm der Dünnen Fluh, zur Kuhmattenfluhplatte gehörend, sitzen. Diese Kreide verliert sich aber gegen W vollständig, ähnlich wie das Argovien und die Ueberschiebung von Malm auf Malm ist nur durch die schmale Terrasse der Gummenalp angedeutet.

Die hier mächtigen Cancellophycusschichten (200 m) und der Eisensandstein machen die Bewegungen der Ahorni-Antiklinale ebenfalls mit.

In einer Höhe von 1100 m, direkt nördlich von Heubiglen, beobachten wir, dass steilstehender Spatkalk, Argovien und Malm unten fast horizontal abgeschnitten und direkt von Eisensandstein unterlagert werden, und zwar derart, dass wir uns zweifelsfrei vor einer Unterschiebung befinden. Verfolgen wir nun diesen Kontakt weiter, so ergänzt sich die Schichtreihe nach und nach, so dass wir zur enggepressten Sileren-Antiklinale (L) kommen. Direkt nördlich der Zahl 1468 erscheint im Bachgraben ein Anriss von nicht absolut sicheren Berriasmergeln, die den Muldenkern zwischen den beiden Antiklinalen von Ahorni und Sileren bilden. Auf diese Kreide folgt unmittelbar nördlich ein grösserer Fetzen Malm, der den Malm des

Südschenkels der Sileren-Antiklinale in sehr reduziertem Zustande vorstellt. Auf der Silerenalp selber erkennen wir die Antiklinalbiegung des Spatkalks, der etwas oberhalb dem soeben besprochenen Malmvorkommnis im Südschenkel auftaucht. Im Kern begrüssen wir die Cancellophycusschichten, auf der auch die Alphütte der Sileren steht, und in einer Höhe von zirka 1300 m, etwas nördlich vom Silerenweg, den Eisensandstein. Mit Ausnahme des Argovien, das möglicherweise vom Schutt vollständig verdeckt ist, wäre somit der Südschenkel der Sileren-Antiklinale, zwar sehr reduziert, doch komplet. Der vollständig erhaltene Nordschenkel zieht sich von den Sileren-Hütten hinunter bis beinahe zur Mündung des Sileren-Baches in die Lütschine. Der Malm ist zwar hier unten zurückgeblieben und Eisensandstein liegt wieder direkt unter Argovien und Echinodermenbreccie (siehe Profil S. 30). Das gleiche Phänomen wie beim Nordschenkel der Ahorni-Antiklinale scheint sich auch bei der Sileren-Antiklinale zu wiederholen, indem an Stelle einer Mulde lokale Unterschiebungen treten, die wohl das Resultat mehrfacher Bewegung sind.

Zusammenfassung.

Die Diableretsdecke berührert mein Arbeitsgebiet von Dürrenberg über die Sefinen-Furgge nach dem Boganggenhorn.

Die vereinigte Doldenhorn-Diableretsdecke erscheint am Brünli in Form einer ausgeprägten Stirnfalte, umhüllt von Taveyannazsandstein. Auch unsere tektonischen Ergebnisse sprechen nicht gegen eine Vereinigung dieser zwei Einheiten.

Das Streichen dieser tiefen tektonischen Elemente nähert sich der W-E-Richtung (zirka E 20 N) bei gleichzeitigem beträchtlichem axialem Aufstieg (zirka 10°) gegen E. Das Resultat dieser Verhältnisse ist ein Aufsteigen der Doldenhorndecke von W nach E vom Nordfuss auf den Rücken des Aarmassivs.

Das Relief der Unterfläche der Wildhorndecke wird natürlich in hohem Masse vom Verhalten der vorhin erwähnten tieferen Decken beeinflusst und tatsächlich streicht dieselbe zirka E 12 N, ganz im Gegensatz zu den eigenen Faltenachsen, die wohl im Mittel zirka E 45 N messen.

Die Faltenachsen der Wildhorndecke scheinen in horizontaler Richtung mein Gebiet ziemlich geradlinig zu durchqueren, sie bilden keine deutlichen Bogen wie z. B. solche in der Kreide der Drusberg-Wildhorndecke am Vierwaldstättersee deutlich zu erkennen sind.

Die Richtung der Faltenachsen unter sich ist hingegen ungleich und zwar derart, dass die tieferen Falten etwas mehr sich der EW-Richtung nähern, während die höheren entschieden in die NS-Richtung einzuschwenken bestrebt sind.

In vertikaler Richtung senken sich die Faltenachsen von SW nach NE bis ungefähr zur Linie Würzelegg-Espaltenhorn, um von hier an leicht (zirka 5°) gegen NE zu steigen. Die Zone der Erhaltung der Schilthornfalte stellt eine axiale Depression dar, was z. B. vom Gipfel des Schwarzen Mönch aus am Verlaufe des Malm im Kern der Schilthorn-Synklinale sehr deutlich zu sehen ist. Der Einschnitt des Lütschinentals ist ähnlich wie Reuss- und Kiental in eine Kulmination der Jurafalten eingeschnitten und fällt nicht mit einer Depression zusammen, wie Arbenz (7) seinerzeit auf Grund der früheren Aufnahmen angegeben hat.

Es frägt sich nun, ob diese Kulmination im Jura der Wildhorndecke einzig von ihrer beträchtlichen Mächtigkeitszunahme gegen E herrührt, oder ob möglicherweise eine Welle in der Deckenbasis die Faltenschar zum Ansteigen bringt. Wahrscheinlicher erscheint mir, dass diese Kulmination unabhängig von der Deckenbasis ist, so dass nur die Zunahme der Mächtigkeiten, verbunden mit Häufung und Aufstellen der Falten, als Ursache angenommen werden muss. Für die andere Möglichkeit würde bis zu einem gewissen Grade das Auftauchen des Lias (81, Karte) bei Iseltwald sprechen.

Die Kulminationen von Jura und Kreide scheinen sich durch das Lütschinental hinaus nicht zu entsprechen, denn die Jurafalten (siehe Profil) stehen halb aufrecht, während die Kreidefalten bei Interlaken eben liegen.

Während die Falten im Kiental alle flach liegen (siehe Profile), richten sie sich gegen das Lütschinental zu langsam auf.

Die Malmvorkommisse vom Weissburg, Birg, der kleine Fetzen östlich Kleinschilthorn, die Schollen am Roten Herd und das Hundshorn gehören als Jüngstes im Schilthorngebiet in den Kern der Schilthorn-Synklinale. Sie sind, wie schon Helgers (51, 52) richtig erwähnt, in einzelne Pakete zerhackt, deren Streichen hier ziemlich wechselnd ist.

Die «Klippen» Drettenhorn etc. gehören zur Malmhülle der Schilthorn-Antiklinale (Mittelschenkel) und repräsentieren infolgedessen faziell den südlichsten Malm (siehe Abwicklung).

Sichere Spuren eines Mittelschenkels der Wildhorndecke

konnten nie beobachtet werden und das Gesamtbild zeigt, wie aus den Profilen ersichtlich, eine einfache, normale, mehr oder weniger kompliziert gehaltene Schichtserie vom Aalénien bis Berrias.

D. Oberflächengestaltung.

1. Diluvium.

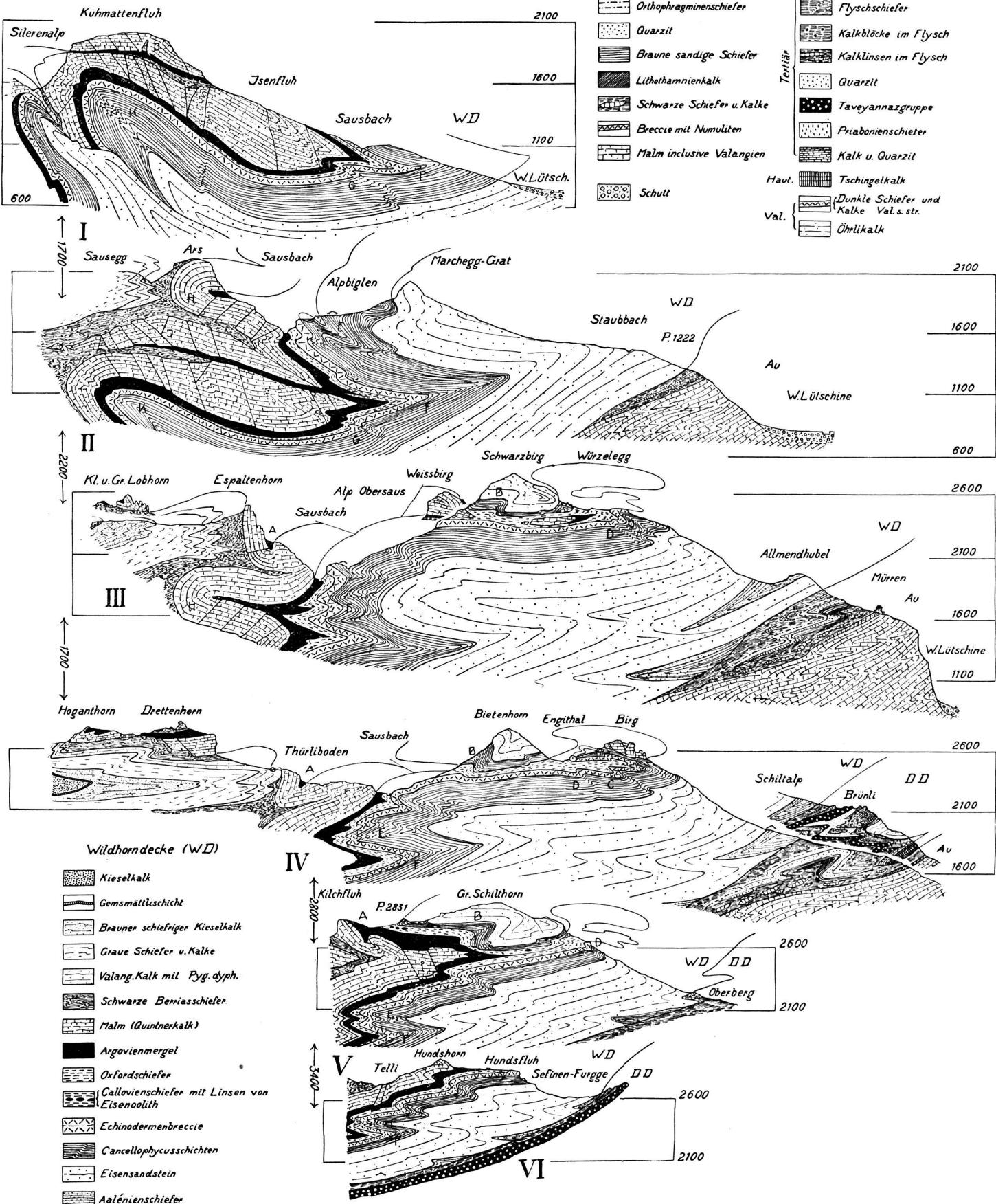
Der Lauterbrunnengletscher. Der diluviale Lauterbrunnengletscher bildete sich aus zwei Eisströmen, dem schwächeren, linksseitigen Sefinengletscher und dem gewaltigen, rechtsseitigen Tschingelgletscher. Das Moränenmaterial des Sefinengletschers setzt sich nur aus Sedimenttrümmern zusammen, Malm, Tschingelkalk und Taveyannazsandstein. Letzterer wäre ein typisches Leitgestein, doch konnte ich ihn nur einmal nachweisen in einer Mauer an der Bahn, wo der Weg Lauterbrunnen-Mürren dieselbe kreuzt (stammt vielleicht auch von Oberberg bei Mürren). Die Mittelmoränen der beiden Gletscher bestanden wohl zum allergrössten Teil aus Sedimenten, jedoch fanden sich sicher auch Gneisse dabei. Die rechtsseitige Moräne des Tschingelgletschers dagegen führte vorherrschend kristalline Geschiebe, die aus der nördlichen Gneisszone stammten.

Nun ist der ganze linke Abhang des Lauterbrunnentales von Gimmelwald bis Isenfluh bis zu einer Höhe von 1800—1600 m von Grundmoränen des Sefinenarms überkleidet. Tschingelkalk findet sich stellenweise ziemlich häufig, grosse Blöcke jedoch fand ich nur am Weg zwischen der Mürrensäge und Punkt 1618 an der Bahn.

Kristalline Erratika konstatierte ich auf der Westseite des Lauterbrunnentales erst auf Schmidmatte in einer Höhe von 830 m, dann bei Punkt 905 ob der Sandweid und ziemlich häufig im Steinschlagwald unter Isenfluh. Der höchste erratische Gneiss liegt im Weg Zweilütschinen-Isenfluh in einer Höhe von zirka 1000 m.

Zur Zeit des starken Gletscherrückzuges (zwischen Gschnitz und Daun) vermochte der schwächere Sefinenarm nicht mehr so weit nach N zu dringen, die Mittelmoräne mit ihren kristallinen Gerölle erreichte den Westabhang des Tales und wurde zur linken Seitenmoräne. Diese Verhältnisse finden eine auffallende Parallelie in dem Verhalten des Kandergletschers (12, 340), namentlich das Ansteigen der kristallinen Erratika gegen N hat hier die gleiche Ursache wie dort, indem beim hohen Gletscherstand die Mittelmoräne die linke Talseite weit nördlicher erreichte wie beim tiefen.

Profile durch die Schilthorngruppe von
H. Stauffer M. 1:37500



Die Basis dieser Moränen, die direkt auf dem Anstehenden liegt, bildet ein blauer, sehr fetter Lehm, der wohl das Zerreißungsprodukt aus Flyschschiefer und Eisensandstein-Aalénienschiefer darstellt. Dieser reichlich wasserführende Horizont bildet eine vortreffliche Gleitfläche, so dass die darüber liegenden Moränenmassen bei genügender Böschung zu Rutschungen neigen. Solche sind tatsächlich auch in ausgedehntem Masse auf der linken Talseite in den Bächen oberhalb Lauterbrunnen aufgetreten. Der mächtige Schuttkegel des Spissbaches bei Hofstatt ist wohl das Produkt solcher Rutschungen, deren Massen über die autochthone Malmwand ins Tal hinunterstürzten.

Die Lokalgletscher. Den ganzen Sommer überdauernde Firnfelder sind noch heute am Schilthorn, an der Kilchfluh und am Hundshorn zu treffen.

Neben noch sehr jungen Moränen an der Sefinen-Furgge beobachteten wir auf der linken Talseite des Lauterbrunnentals in einer Höhe von 1700—1800 m mehrere hintereinanderliegende Stirnmoränen von Lokalgletscherchen.

Vom Brünli aus erkennen wir bei günstiger Beleuchtung in der Umgebung von Gümmelen drei sehr schöne Stirnmoränen, ferner eine vierte höhere, die über Punkt 1817 gegen Winterthal hinauszieht und in die Richtung des Sefinengletschers einschwenkt.

Bei Mürren sind zwei Stirnmoränen erhalten, von denen die grösse ältere sich als hoher Wall von den Ziegenställen bis zur Brücke des Weges Mürren-Gimmelwald hinabzieht, um sich auf der Südseite gegen Finel hinauf allmählich im Schutt zu verlieren. Eine kleinere undeutlichere Stirn wird etwas höher oben vom Mürrenbach geschnitten.

Die untere Stirnmoräne von Mürren (1600 m) entspricht sehr wahrscheinlich der tiefsten des Schilttales südlich Gümmelen (1650 m).

Undeutliche Moränenwälle sind noch auf Oberberg anzutreffen (1800 m).

Diese Lokalmoränen des Mürrenplateaus halte ich nicht für jünger wie Gschnitz. Ungefähr auf gleichem Niveau stehen auch die beiden sehr deutlichen Wälle auf Alpbiglen am Ausgang des Saustales.

Die Doggergesteine auf dem Malm des Thürlibodens, die Gerber erwähnt (37, 42), möchte ich als Moräne ansprechen.

Im allgemeinen ist die Steilheit der Böschung und die rasche und reichliche Schuttbildung für die Erhaltung der Moränenwälle höchst unvorteilhaft.

2. Bergstürze.

Grössere und kleinere Bergstürze sind im Schilthorngebiet häufig, namentlich der Malm und auch der Eisensandstein neigen zu deren Bildung hin.

Den grössten Bergsturz treffen wir bei Isenfluh, wo ein Teil des Malms der Kuhmattenfluhplatte zwischen Bodmi und Mäder auf der schiefen Ebene der Argovien-Berriasien-Ueberschiebung abgefahren ist und den ganzen Guferwald bis fast zur Sandweid hinunter mit einem Chaos von mächtigen Malmlöcken erfüllt. Hin und wieder finden wir darunter Blöcke mit Schlagfiguren oder Rutschstreifen. Nach vorsichtiger Schätzung beträgt der Inhalt der Schuttmassen mindestens 5–8 Millionen m³. Da die Oberfläche vollständig frei von Moränen ist, so betrachte ich den Guferwald-Bergsturz als postglacial, wie übrigens auch die grosse Mehrzahl der übrigen Bergstürze, die zum Teil direkt auf Moränen liegen. Dahin gehören der sicherlich sehr junge Sturz von Boganggen und derjenige von Mürren, der vom Birg herunter in den Moränenzirkus des Blumentals gefahren ist.

3. Abgesackte, zusammenhängende Schollen.

Auf dem Kommetboden, nördlich der Würzelegg, liegt plötzlich die Cancellophycus-Eisensandstein-Grenze rund 100 m zu tief und auch die Beobachtung vom Männlichen aus führt zur Vermutung, dass im Innern der Nische Würzelegg-Marchegg die sich auch orographisch scharf abhebende Masse östlich der Linie Punkt 2140—Punkt 2085—Punkt 1788 um den oben erwähnten Betrag abgesunken sei. Bei dieser Bewegung ist indessen der innere Zusammenhang der einzelnen Schichten vollständig gewahrt worden.

4. Alluvium.

Infolge der ausgesprochenen Gebirgsnatur des Untersuchungsgebietes sind alluviale Bildungen äusserst spärlich vertreten. Sie beschränken sich auf das linke Lütschinenufer und einige vereinzelte lokale Vorkommnisse, wie z. B. auf Sausmatten. Deutliche Terrassen sind zu erkennen zwischen Furen und Hofstatt in Lauterbrunnen und auch auf dem linken Ufer unterhalb von Schmidmatte. Auf Sausmatten gewahren wir als höchst auffällige Erscheinungen

zwei Terrassenniveaus, die schon Mösch (69, 263) bekannt waren und die möglicherweise Zeugen eines verschwundenen kleinen Sees darstellen. Auch schon Helgers (51, 32) hatte auf diese Möglichkeit hingewiesen.

5. Seen und Quellen.

Das Grauseeli im Karboden nordöstlich vom Schilthorn ist infolge Schuttausfüllung heute nur halb so gross wie die 1850 aufgenommene Siegfriedkarte zeigt, und wird wohl in absehbarer Zeit vollständig ausgefüllt werden.

Der «abflusslose» Sulssee liegt in Berriasschiefern und nicht im Malm, wie Helgers (41) kartierte. Nur an seinem Südufer grenzt er an die Karrenfelder des Malms der Kuhmattenfluhplatte. Hier konnte ich nun drei Stellen teils hörbar, teils direkt sichtbar konstatieren, wo das Seewasser in Klüften des Malms verschwindet. Selbst bei heftigen Regenperioden stieg das Seeniveau nur vorübergehend wenige Zentimeter. Ich halte es für sehr wahrscheinlich, dass das versickerte Wasser bei der grossen, das ganze Jahr fliesenden Schichtquelle Malm-Argovien unter dem Wasserfall des Sulsbaches, nördlich von Lange Balm, wieder zum Vorschein kommt.

Das Schilthorngebiet ist im allgemeinen reich an guten und zum Teil auch recht ergiebigen Quellen.

Literaturverzeichnis.

1. Altmann Joh. G. Versuch einer historischen und physischen Beschreibung der helv. Eisberge. 1751.
2. Arbenz P. Geol. Untersuchungen des Frohnalpstockgebietes. Beitr. z. geol. Karte der Schweiz, N. F. Lfg. 18. 1905.
3. — Zur Geologie des Gebietes zwischen Engelberg und Meiringen. Eclogae Bd. 9, S. 464 bis 483. 1907.
4. — Zur Kenntnis der Bohnerzformation in den Schweizeralpen. Mitteilungen der schweiz. geol. Kommission. I. Jahrgang 1909.
5. — Geol. Karte des Gebirges zwischen Engelberg und Meiringen. Spezialkarte Nr. 55. 1911.
6. — Der Gebirgsbau der Centralschweiz. Verhandl. der Schweiz. naturf. Gesellschaft. Jahresversamml. 1911.
7. — Die Faltenbogen der Central- und Ostschweiz. Vierteljahrsschr. der Naturf. Ges. Zürich. Jahrgang 58, S. 15—34. 1913.
8. — Bericht über die Exkursion der Schweiz. geol. Gesellschaft in die Obwaldneralpen. Eclogae Bd. 12, S. 689—721. 1913.
9. — Ueber den vermeintlichen Lias von Innertkirchen (Aalénien). Eclogae Bd. XII, S. 673—675. Verhandl. der Schweiz. naturf. Ges. Frauenfeld 1913.
10. — Einige geol. Beobachtungen im Berner Oberland. Mitt. der Naturf. Gesellschaft Bern. 1917.
11. — Die vermeintliche Querverschiebung bei Interlaken. Mitt. der Naturf. Gesellschaft Bern. 1917.
12. Adrian H. Geol. Untersuchungen der beiden Seiten des Kandertales im Berner-Oberland. Inaug.-Diss. Bern. Eclogae Vol. XIII, Heft 3. 1915.
13. Bachmann J. Mineralogische Plaudereien. Mitt. der Naturf. Gesellschaft Bern. 1878.
14. Baltzer A. Der mechanische Kontakt von Gneis und Kalk im Berner-Oberland. Beitr. zur geol. Karte der Schweiz. Lfg. XX. 1880.
15. — Das Berner-Oberland und Nachbargebiete, ein geol. Führer. Berlin, Bornträger. 1906.

16. Baltzer A. Erläuterungen zur geolog. Karte der Gebirge zwischen Lauterbrunnental, Kandertal und Thunersee, von Ed. Gerber, Ed. Helgers und Alfr. Trösch. In Kommission bei A. Francke, Bern. 1907.
17. — Zwei Querprofile durch Aarmassiv und Berner-Oberland nach der Deckenhypothese. Eclogae Vol. X, Nr. 1. 1908.
18. Baumberger und Arn. Heim. Paläontolog.-stratigraph. Untersuchung zweier Fossilhorizonte an der Valangien-Hauterivien-Grenze. Abh. der Schweiz. paläont. Ges. Bd. 34, Nr. 2. 1907.
19. Beck P. Geol. Karte der Gebirge nördlich von Interlaken. Beiträge zur geol. Karte der Schweiz. N. F. Lfg. XXIX. Spezialkarte Nr. 56 a, 56 b und 57. 1910.
20. — Ueber den Bau der Berner Kalkalpen und die Entstehung der subalpinen Nagelfluh, Eclogae Vol. XI, Nr. 4. 1911.
21. Benecke E. W. Die Versteinerungen der Eisenerzformation von Deutsch-Lothringen und Luxemburg. Abh. zur geol. Spezialkarte von Elsass-Lothringen, neue Folge, Heft VI. 1905, 592 S. 1 Atlas mit 59 Tafeln.
22. Bertrand et Golliez. Les chaînes septentrionales des Alpes bernoises. Bull. Société géol. France, 3^e série, tome 25. Paris 1897.
23. Besson. Manuel pour les savants et les curieux qui voyagent en Suisse. 1786.
24. Boussac J. Interprétation tectonique du Flysch dit autochthon de la Suisse centrale et orientale. C. R. Acad. Sc. Paris, mai 1910.
25. — Distribution des niveaux et des faciès dans le Nummulitique dit autochthon de la Suisse orientale. C. R. Acad. Sc. Paris, 17 mai 1910.
26. — Etudes paléontologiques sur le Nummulitique alpin. Paris 1911. Mém. carte géol. France.
27. — Etudes stratigraphiques sur le Nummulitique alpin. Paris 1912. Mém. carte géol. France.
28. Buxtorf und Truninger. Ueber die Geologie der Doldenhorn-Fisistockgruppe und den Gebirgsbau am Westende des Aarmassivs. Verhandl. der Naturf. Gesellschaft in Basel. Bd. XX, Heft 2, 1909.

29. Collet L. W. Etude géologique de la chaîne Tour Sallière-Pic de Tanneverge. Mat. p. la cart. géol. Suisse. XIX, nouvelle série. 1904.
30. — Les hautes Alpes calcaires entre Arve et Rhône. Mém. Soc. phys. et d'hist. nat. Genève. 1910. Vol. 36.
31. Douvillé H. Observations géologiques dans les environs d'Interlaken. Bull. Soc. géol. France. 3^e série, A. 28. Paris 1900.
32. Ebel J. G. Anleitung auf die nützlichste und genussvollste Art die Schweiz zu bereisen. 1804—1808.
33. Fellenberg, Bachmann, Mösch, Gerlach. Blatt XVIII der geol. Karte der Schweiz. 1 : 100 000. 1883.
34. Fellenberg. Westliches Aarmassiv. Beiträge zur geol. Karte der Schweiz. XXI. Lfg. 1. Abt. Bern 1893.
35. Fellenberg, Kissling u. Schardt. Lötschberg- und Wildstrubeltunnel. Geol. Expertise. Mitt. Naturf. Ges. Bern. 1900.
36. Gerber Ed. Vorläufige Mitteilung über das Eocän des Kientals. Eclogae. Bd. 7, S. 301—304. 1902.
37. — Beiträge zur Geologie der östlichen Kientaleralpen. Inaug.-Diss. Bern 1905. Neue Denkschriften der Allg. Schweiz. Gesellsch. für die gesamten Naturwissenschaften. Bd. XL. Abh. 2. Zürich 1905.
38. — Ueber das Vorkommen von Rhät in den Zwischenbildungen des Lauterbrunnentales. Mitt. Naturf. Ges. Bern 1907.
39. — Ueber Fazies und Deckenbildung zwischen Kiental und Lauterbrunnental. Mitt. Naturf. Ges. Bern 1909.
40. — Die Standfluhgruppe, ein wurzelloses Schollengebirge. Eclogae Vol. XI, Nr. 3, 1910, S. 323—353.
41. Gerber, Helgers, Trösch. Geol. Karte der Gebirge zwischen Lauterbrunnen-tal, Kandertal und Thunersee. Beitr. zur geol. Karte d. Schweiz. Spezialkarte 43 a, Profiltafel 43 b. 1907.
42. Gruner Gottl. S. Die Eisgebirge des Schweizerlandes. 1760.
43. Haug E. Les chaînes subalpines entre Gap et Digne. Thèse Paris. Contribution à l'histoire géologique des Alpes françaises. 1891.
44. — Sur l'étage Aalénien. Bull. Soc. géol. France (3) XX. 1892. Compte-rendu (5. XII. 1902), p. CL. XXIV—CL. XXVI.

45. Heim Albert. Der Bau der Schweizeralpen. Neujahrsblatt der Naturf. Gesellsch. Zürich. 1908.
46. Heim Arnold. Gliederung und Fazies der Berrias-Valangien-sedimente in den helvetischen Alpen. Viertel-jahrsschrift der Naturf. Ges. Zürich. Jahrg. 52. 1907.
47. — Die Nummuliten- und Flyschbildungen der Schwei-zeralpen, Abh. der Schweiz. paläont. Ges. Bd. XXXV. 1908.
48. — Ueber die Stratigraphie der autochthonen Kreide und des Eozäns am Kistenpass. Beitr. zur geol. Karte der Schweiz. N. F. Lfg. 24. 1910.
49. — Monographie der Churfürsten-Mattstockgruppe. 1.—4. Teil. Beitr. zur geol. Karte der Schweiz. N. F. Lfg. 20 etc. 1910—1917.
50. — Das Valangien von St. Maurice und Umgebung, verglichen mit demjenigen der Ostschweiz. Sonderabdruck der Vierteljahrsschrift der Naturf. Ges. Zürich. 1917.
51. Helgers Ed. Beiträge zur Geologie der westlichen Gehänge des Lauterbrunnentales. Inaug.-Diss. Bern, K. J. Wyss. 1905.
52. — Die Lohnerkette. Eine geotektonische Skizze. K. J. Wyss, Bern. 1909.
53. — Einige Bemerkungen zur Tektonik der Berner Kalkalpen. Geol. Rundschau. Bd. 4, Heft 1 1913.
54. Horn E. Die Harpoceraten der Murchisonae-Schichten des Donau-Rheinzuges. Mitt. der bad. geol. Landesanstalt. VI. 1909.
55. Hugi und Tru-ninger. Geol. Längsprofil des Lötschbergtunnels. Be-richt der Berner Alpenbahngesellschaft über den Bau des Lötschbergtunnels. 1914.
56. Ischer G. Blick über den Bau der westlichen Schweizer-alpen. Jahrbuch des S. A. C. 13. Jahrg 1878
57. Kaufmann, Baltzer, Mösch. Blatt XIII der geol. Karte der Schweiz 1 : 100 000. 1887.
58. Keller W. A. Die autochthone Kreide am Bifertenstock und Selbsanft. Beitr. zur geol. Karte d. Schweiz. N. F. Lfg. 42. 1912.
59. De Loriol. Oxfordien supérieur et moyen du Jura bernois. Mém. de la Soc. Paléontologique suisse. Vol. XXIII. 1896.

60. De Loriol. Etude sur les mollusques et les brachiopodes de l'Oxfordien inférieur du Jura bernois. Abh. der Schweiz. Paläont. Ges. Vol. XXV. 1898.
61. Lüdi W. Die Pflanzengesellschaften des Lauterbrunnen-tales und ihre Sukzession. Mitt. der Naturf. Ges. Bern. 1919.
62. Lugeon M. Les grandes nappes de recouvrement. Bull. Soc géol. France. 4^e série. A. 1. 1901.
63. — Carte géologique des Hautes-Alpes calcaires entre la Lizerne et la Kander. Carte spéciale n° 60. 1910.
64. — Les hautes Alpes calcaires entre la Lizerne et la Kander. Mat. pour la carte géol. de la Suisse. 1914.
65. Lugeon et Elisabeth Jérémie. Les bassins fermés des Alpes suisses. Bull. de l'Université de Lausanne. 1911.
66. Mösch C. Der Jura in den Alpen der Ostschweiz. Zürich 1872.
67. — Reisebericht über meine diesjährigen geol. Beobachtungen. Verh. d. Schweiz. Naturf. Ges. in Basel. 59. Jahresversamml. 1877.
68. — Beschreibung der Kalk- und Schiefergebirge des nordwestlichen Kartengebietes von Blatt XVIII, umfassend die Kientaler Alpen u. s. f. Beitr. z. geol. Karte der Schweiz. Lfg. XXI, 2. 1893.
69. — Geol. Beschreibung der Kalk- und Schiefergebirge zwischen dem Reuss- und Kiental. Beitr. zur geol. Karte der Schweiz. Lfg. XXIV, 3. 1894.
70. — Geol. Führer durch die Alpen, Pässe und Täler der Zentralschweiz. Zürich 1894 und 1897.
71. Penk und Brückner. Die Alpen im Eiszeitalter. Leipzig 1901.
72. Pictet J. F. Etudes paléontologiques sur la Faune à *Térébratula diphyoides* de Berrias (Ardèche). Mélanges pal. Lfg. 2. Genf 1867. Mém. Soc. de phys. et d'hist. nat. de Genève. 1867.
73. — Etude monographique des Térébratules du groupe de la *Térébr. diphya*. Mélange paléont. Lfg. 3. 1867. Genève.
74. Van der Ploeg. Geol. Beschreibung der Schlossberg-Spannortgruppe. Eclogae Bd. 12. 1912.
75. Renevier. Monographie des Hautes-Alpes vaudoises. Mat. pour la carte géol. de la Suisse. 1889. Lfg. 16.

76. Rollier. Die Oxfordstufe von Brienz, verglichen mit denjenigen des Jura. Mitt. der Naturf. Ges. Bern aus dem Jahre 1891. Bern 1892.
77. — Les faciès du Dogger ou Oolithique dans le Jura et les régions voisines. Mém. publ. par la fondation Schnyder von Wartensee à Zürich. Zürich 1911.
78. Rothenbach J.E. Dreissig Tage auf der Wengernalp. Bern 1874.
79. — Geol. Studien im Gebiete des Trümmletentales. Mitt. der Naturf. Ges. Bern aus dem Jahre 1874, pag. 42—80. 1875.
80. Schardt H. Géologie de la Suisse. Article extrait de «la Suisse», Neuchâtel. Publication du Dict. géogr. de la Suisse. 1908.
81. Seeber H. Beiträge zur Geologie der Faulhorngruppe (westlicher Teil) und Männlichengruppe. Inaug.-Diss. Bern 1911.
82. Günzler H. Unveröffentlichte Profile und Karte aus dem Schwarzhornmassiv. 1914 (?).
83. Staub W. Geol. Beschreibung der Gebirge zwischen Schächental und Maderanertal. Beitr. zur geol. Karte der Schweiz. N. F. Lfg. 32. 1911.
84. Studer Bernh. Geologie der westlichen Schweizeralpen. Ein Versuch. 1834.
85. — Untersuchung des Faulhorns. Verh. der Schweiz. Naturf. Ges. Jahrgang 1842, pag 177. Altdorf 1842
86. — Geologie der Schweiz. 1853. 2 Bände.
87. — Ueber das Vorkommen bauwürdiger Mineralien im Kanton Bern. Berner Taschenbuch XIV. S. 39—55. 1855.
88. — Zur Kenntnis der Kalkgebirge von Lauterbrunnen und Grindelwald. Mitt. der Naturf. Ges. Bern. 1859.
89. — Les couches en forme de C dans les Alpes. Archives des sciences physiques et nat. de Genève XI, p. 6—21. 1861.
90. — Zur Geologie der Berneralpen. Jahrbuch S. A. C. 1865.
91. — Geol. Mitteilungen. Petrefakten des Eisensteins. Mitt. der Naturf. Ges. in Bern 1866, S. 297—298.
92. — Erläuterungen zur zweiten Ausgabe der geol. Karte der Schweiz von B. Studer und A. Escher. Winterthur 1869.

93. Studer Bernh. Index der Petrographie und Stratigraphie der Schweiz. 1872.
94. Studer Theophil. Beitrag zur Geologie des Morgenberghorns. Mitt. der Naturf. Ges. Bern. 1867.
95. — Geol. Beobachtungen im Gebiet des Schwarzhornmassivs. Mitt. der Naturf. Ges. in Bern. 1882.
96. Tobler A. Ueber die Gliederung der mesozoischen Sedimente am Nordrand des Aarmassivs. Verh. der Naturf. Ges. Basel. Bd. XII. 1897.
97. — Die Berriasschichten an der Axenstrasse. Verh. der Naturf. Ges. Basel 1897.
98. — Ueber die Faziesunterschiede der untern Kreide in den nördlichen Schweizeralpen. Neues Jahrbuch für Mineral., Geol. und Paläont. 1899. Bd. II.
99. de Tribolet M. Sur le grès de Taviglianaz du Kiental dans les Alpes bernoises. Bull. de la Soc. géol. de France. 3^e série, tome 3, 1875.
100. — Geologie der Morgenberghornkette und der angrenzenden Flysch- und Gipsregion am Thunersee. Zeitschr. der deutsch. geol. Ges. Bd. 27. S. 1—29. 1875.
101. Troesch A. Einige Korrekturen der geolog. Karte im Gebiete zwischen Kiental und Kandertal. Mitt. der Naturf. Ges. Bern. 1903.
102. — Die Berriasstufe im Gebiete der Blümlisalp. Mitt. der Naturf. Ges. Bern. 1905.
103. — Die Cerithienschichten am Hohtürli. Mitt. der Naturf. Ges. Bern. 1906.
104. — Beiträge zur Geologie der westlichen Kientaleralpen (Blümlisalpgruppe). Inaug.-Diss. Univers. Bern. Eclogae Vol. X, Nr. 1. Lausanne 1908.
105. Wyttensbach J. L. Reisen durch die merkwürdigsten Alpen des Schweizerlandes. 3. Auflage. 1826.
106. Zeller R. Ein geologisches Querprofil durch die Zentralalpen. Mitt. der Naturf. Ges. Bern. 1895. S. 45—112.
107. — Geol. Skizze der Faulhornguppe. Jahrbuch d. S: A. C., 30. Jahrgang. Bern 1895.
-