

Zeitschrift: Mitteilungsheft / Heimatkundliche Vereinigung Furttal
Herausgeber: Heimatkundliche Vereinigung Furttal
Band: 48 (2019)

Artikel: Kleine Geologie : aus der Erdgeschichte unserer Gegend
Autor: Müdespacher, Peter
DOI: <https://doi.org/10.5169/seals-1036653>

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: 16.01.2026

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

Heimatkundliche Vereinigung Furttal
Mitteilungsheft Nr. 48

Kleine Geologie

Aus der Erdgeschichte unserer Gegend



Peter Müdespacher, Dietikon

Kleine Geologie

Aus der Erdgeschichte unserer Gegend

Impressum

Autor	Peter Müdespacher, Dietikon
Redaktion	Ruedi Grimm
Lektorat	Sabine Moser-Schlüer Christian Schlüer
Titelseite	Blick über das Furttal von Otelfingen aus (Drohnenaufnahme)

Herausgeberin	Heimatkundliche Vereinigung Furttal
Ausgabe	2019
Auflage	650 Exemplare
Heftbestellung	Françoise Roth, Lettenring 29, 8114 Dänikon philippe.roth@bluewin.ch
Gestaltung und Druck	SCHMAEH Offset & Repro AG, 5420 Ehrendingen

Inhalt

Einleitung	5
Ein Gang durch die Erdgeschichte	7
Das Erdaltertum (Paläozoikum)	7
Das Erdmittelalter (Mesozoikum)	10
Die Triaszeit	10
Die Jurazeit	11
Die Kreidezeit	13
Die Erdneuzeit (Känozoikum)	15
Das Tertiär	16
Das Quartär	25
Das Eiszeitalter (Pleistozän)	26
Die letzte Eiszeit (Würm)	35
Die Nacheiszeit (Holozän)	39
Das Furttal durch die Brille des Geologen	45
Die Lägern, die Mutter des Furttals	45
Die Entstehung der Lägern	45
Eine geologische Wanderung über die Lägern	49
Der Altberg und sein Turm	53
Das Zungenbecken von Würenlos	57
Der Steinbruch am Pfaffenbühl	59
Die Kiesgrube Tägerhard	61
Geologische Sehenswürdigkeiten rund um das Furttal	63
Die Burgruine Stein	63
Die Nagelfluhtürme im Teufelskeller	66
Die alte Gipsgrube von Oberehrendingen	68
Das Mammutmuseum in Niederweningen	70
Schlusswort und Dank	72
Literaturliste und Verzeichnis der Karten	73
Liste der bisherigen Hefte	75

Geologische Zeittafel

Geologische Zeiteinheit			Alter in Mio Ja.	Geologische Vorgänge
KAENOZOIKUM (Erdneusezeit)	Quartär	Holozän	0.01	Aktivitäten des Menschen Fortgesetzte Hebung und Abtragung der Alpen
		Pleistozän	1.5	Eis- und Zwischeneiszeiten
	Tertiär	Pliozän	5	Jurafaltung
		Miozän	24	Ablagerung der Erosionsschutt des Alpen im Mittelland (Molasse)
		Oligozän	35	Obere Süßwassermolasse
		Eozän	58	Obere Meeresmolasse
		Paläozän	65	Untere Süßwassermolasse
		Obere Kreide	95	Untere Meeresmolasse
		Untere Kreide	136	Festland im Jura, Beginn Absenkung des Oberhingrabens
	Jura	Malm	195	Erste alpine Faltungsvorgänge
		Dogger		
		Lias		
MESOZOIKUM (Erdmittelalter)	Trias	Keuper	248	Bildung und Entwicklung des alpinen Urmittelmeers (Tethys) und seiner Auf trennung in Trog- und Schwellen zonen
		Muschelkalk		
		Buntsandstein		
		Rhät Nor Karn		
		Ladin Anis		
		Skyth		
				Festländische Ablagerungen wechseln mit Ablagerungen eines flachen, tropischen Meeres (Germanische Trias; Gips, Steinsalz) im Norden, Meeresablagerungen im Süden (Alpine Trias)
	Perm Karbon Devon Silur Ordoviz Kambrium		320	Varistische Gebirgsbildung
			360	Dehnungs-tektonik
			408	Hauptfaltung
			438	
			480	Kaledonische Gebirgsbildung
			590	Entwicklung des Grundgebirges durch eine im Detail nicht geklärte, komplizierte Abfolge gebirgsbildender, sedimentärer, plutonischer und vulkanischer Vorgänge
PRÄKAMBRIUM				

Nach W. Schatz / I. Stössel

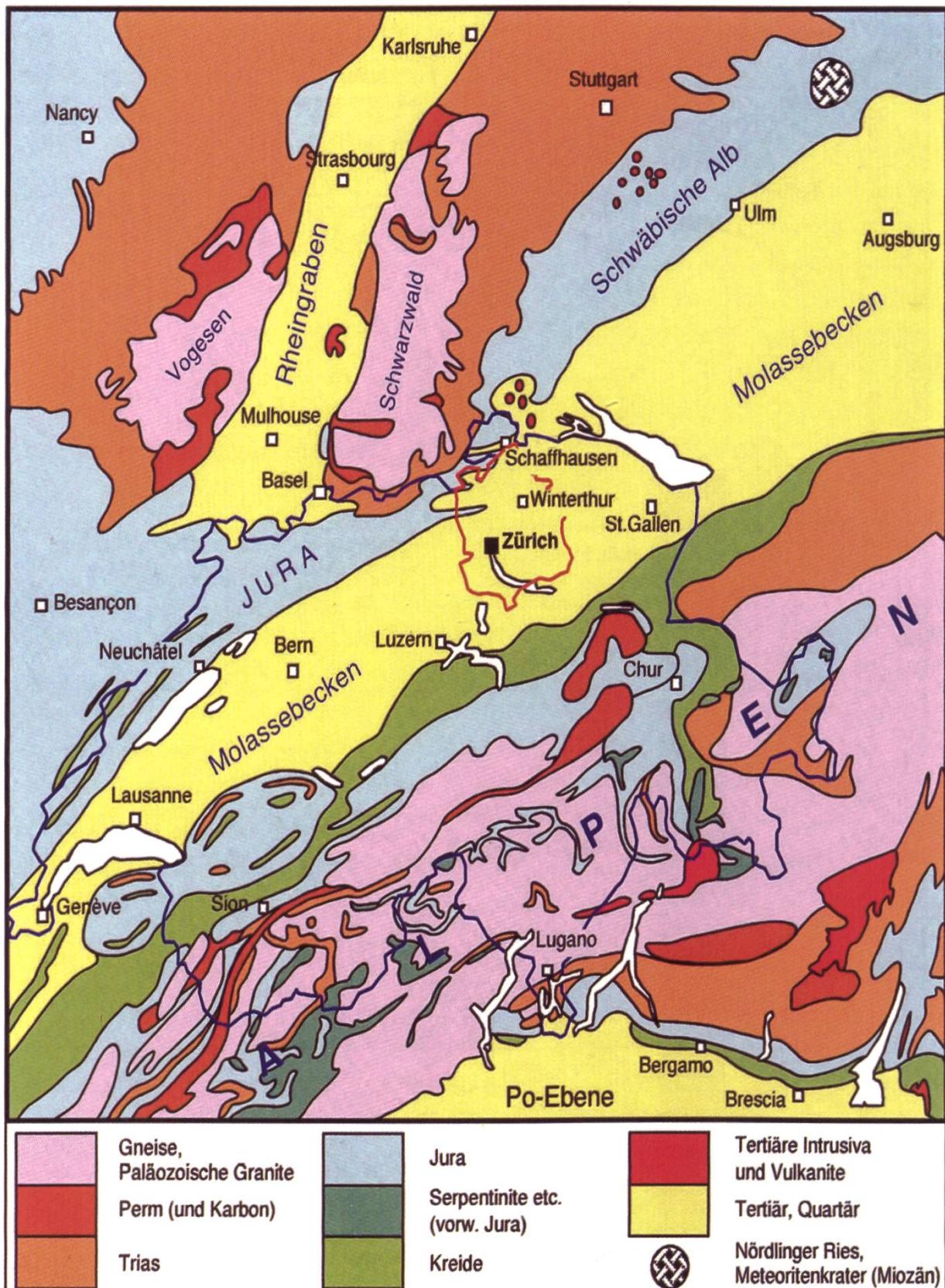
Einleitung

Im HVF-Mitteilungsblatt Nr. 45/2016 habe ich einen kurzen Überblick über die Geologie des Furttales gegeben. Dieser hat das Interesse an einer umfassenderen Darstellung der geologischen Verhältnisse geweckt und dazu geführt, dass dieses Heft nun realisiert wurde. Es will aber keine geologische Abhandlung für Fachleute sein, sondern eine Darstellung in der Alltagssprache, welche die wichtigsten Phänomene, die zur Bildung unserer Landschaft führten, verständlich macht.

Das Furttal ist vielgestaltig. Was vom geologischen Standpunkt aus lokal interessant ist, kann aber nicht losgelöst von der weiteren Umgebung betrachtet werden, sind doch die Ursachen, die zur Formung dieses Tales führten, viel weiter entfernt. Es empfiehlt sich daher, zuerst einen Überblick über die für unsere Gegend bedeutsamen Phasen der Erdgeschichte zu gewinnen und dann deren Zeugen nachzugehen. Dabei kommen wir nicht darum herum, weit in die Vergangenheit zurückzuschauen, in die Zeit, wo es noch keine Alpen gab und wo auch die Tier- und Pflanzenwelt noch völlig anders aussah als heute. Wenn wir bei der Entstehung des Schwarzwaldes (variskische Gebirgsbildung) von einem Alter von 350 Millionen Jahren ausgehen, scheint uns das eine sehr lange Zeit. Sobald man aber bedenkt, dass die Erde mehr als zehnmal so alt ist, erscheint dieser Zeitraum plötzlich nicht mehr so gewaltig. Aus dieser Zeit stammen auch die ältesten Gesteine, die wir in unseren Kiesgruben antreffen können. Dabei bezeichnet das Alter eines Gesteins immer den Zeitraum seit seiner Verfestigung, das heisst, seiner Erstarrung aus Magma, beziehungsweise der Ablagerung und Verkittung seiner Ausgangsgesteine. In den jüngeren Zeitabschnitten müssen wir uns auch mit der Entstehung der Alpen befassen, denn wir leben auf den Trümmern dieses Gebirges. Unser Tal und die Höhen, die es einschliessen, lagen vor und während der Bildung der Alpen zuerst in einem flachen Meer in Küstennähe (Jurazeit), dann während vielen Millionen Jahren in einer steppenartigen Tiefebene (Kreidezeit). Später wurde unsere Gegend noch zweimal vom Meer überflutet und zweimal wieder gehoben. Vor rund 2,5 Millionen Jahren begannen die Eiszeiten, in unregelmässigen Abständen von Warmzeiten (Interglazialen) abgelöst. Es ist anzunehmen, dass wir uns seit etwa 10 000 Jahren in einer solchen Warmzeit befinden. Die nächste Vergletscherung wäre also nur eine Frage der Zeit. Schauen wir uns doch diese Zeitabschnitte im Einzelnen etwas näher an.

Peter Müdespacher

Geologische Übersicht



Geologische Übersicht im Umkreis von circa 200 Kilometer um den Kanton Zürich.
 «Geologie des Kantons Zürich» (Thomas Bolliger).

Ein Gang durch die Erdgeschichte

Das Erdaltertum (Paläozoikum)

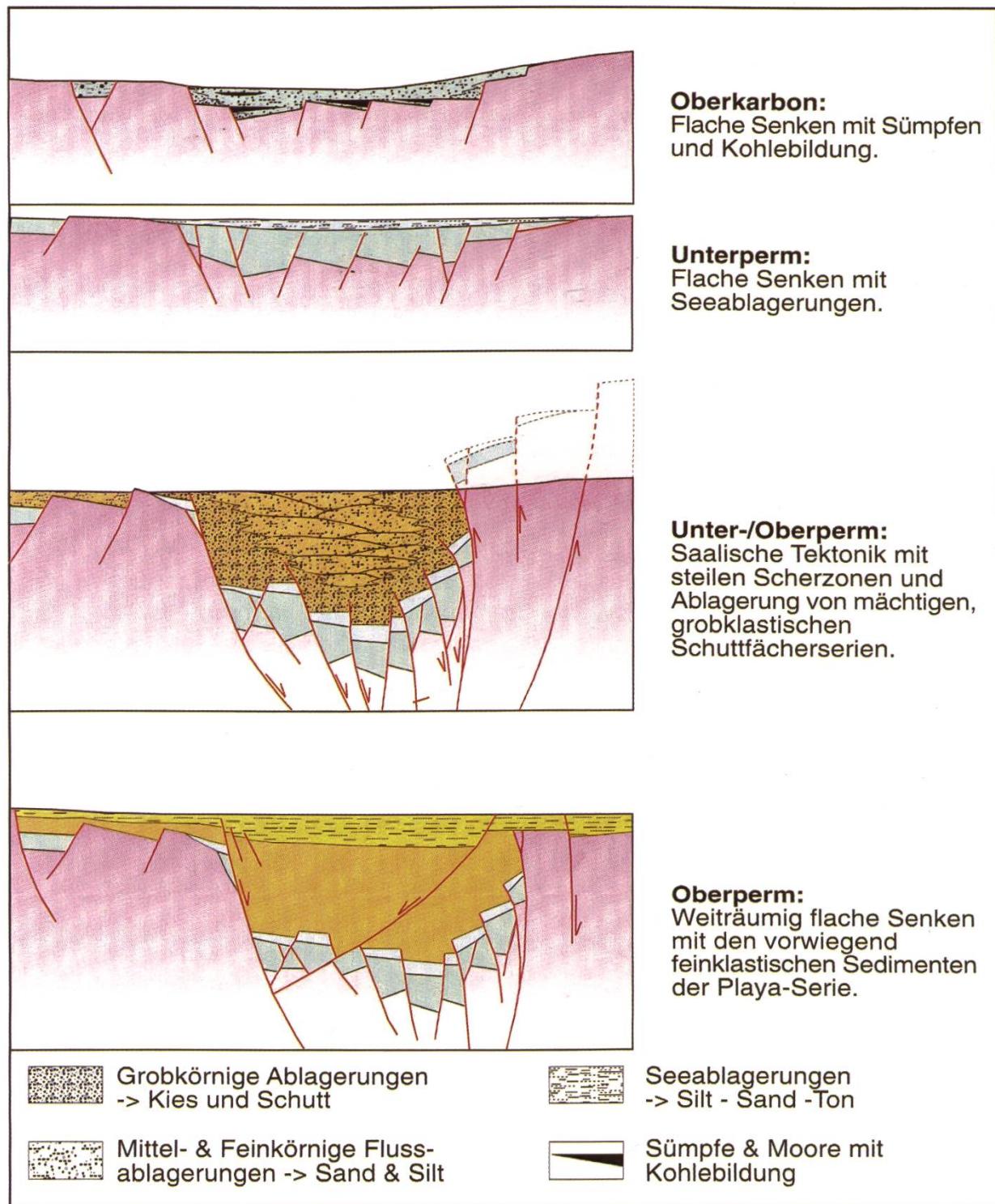
Wird in unserer Gegend sehr tief hinuntergebohrt, stösst man durch immer ältere Schichten in das kristalline Grundgebirge, den kristallinen Sockel vor. Dieser tiefste Untergrund besteht aus Graniten (Erstarrungsgesteinen) und Gneisen (Umwandlungsgesteinen), die während einer Gebirgsbildung vor etwa 350 Millionen Jahren aus noch älteren Ablagerungen entstanden sind. Bei der Erdgasbohrung in Weiach im Jahr 1983 wurde dieser Sockel in einer Tiefe von 2020 Metern erreicht, in der Erdgasbohrung in Lindau lag er 2377 Meter tief. Auch im Furttal müsste man mit etwa 2400 Meter mächtigen Schichten rechnen, bis man auf die Sockelgesteine stiesse, denn diese liegen alpenwärts immer tiefer. Die Schuttmassen, die über dem Grundgebirge abgelagert wurden, sind am Alpenrand über 5000 Meter mächtig.

Der Permokarbon-Trog

Die Bohrung von Weiach 1983 brachte eine weitere Entdeckung. In weiten Teilen des Mittellandes liegen die Ablagerungen des Erdmittelalters (Mesozoikums) direkt auf dem kristallinen Sockel. Die Sedimente aus dem Karbon und Perm fehlen. Diese wurden während einer langen Zeit durch Erosion abgetragen. In Weiach entdeckte man einen über 1000 Meter tiefen Trog, der mit Ablagerungen aus dem Perm gefüllt ist. Dieser Trog ist das Resultat einer anfänglich langsamem Senkung und eines abschliessenden raschen und tiefen Einbruchs (saalische Phase der variskischen Gebirgsbildung). Im Oberkarbon entstanden Sümpfe, in denen sich Mulden bildeten. Nach und nach wurden grosse Mengen von Torf abgelagert. Später wurden die tiefer werdenden Seen mit Lehm, Sand und Kies gefüllt (Unterperm).

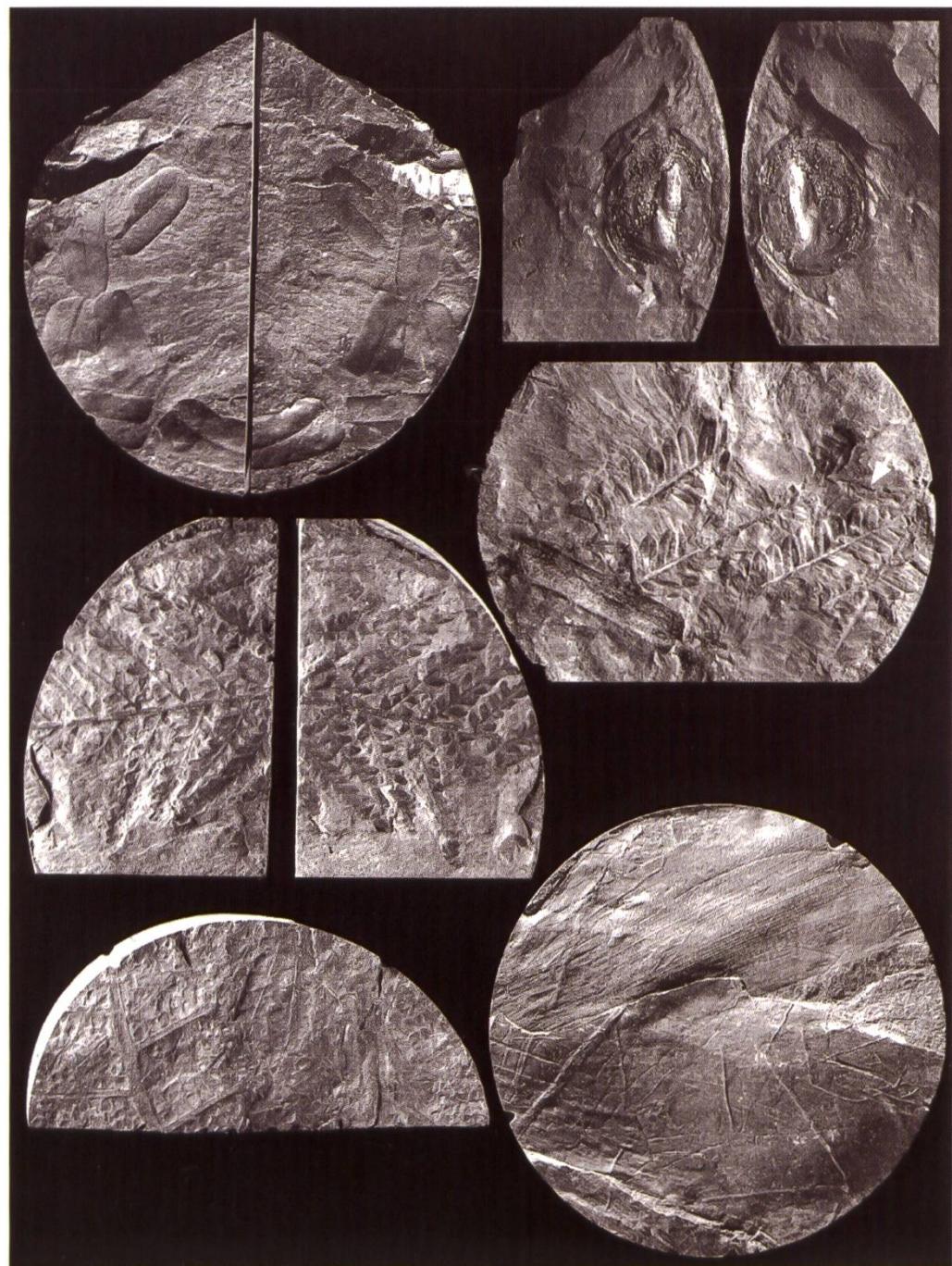
An der Grenze vom Unter- zum Oberperm brachen mehrere dieser Mulden als Schollen rasch in die Tiefe, während andere Zonen durch grossen Seitendruck emporgehoben wurden. In den immer tiefer liegenden Senken lagerten sich die Trümmer der von den Hochflächen erodierten Gesteine in grossen Schuttfächern ab. Dabei wurde das Relief wieder flacher und da unser Gebiet weiter absank, wurde es wiederum von Wasser überflutet und erneut von Meeresablagerungen eingedeckt (Playa Serie). Durch den Druck der überlagerten Schichten und der mit der Tiefe zunehmenden Temperatur wurden die Torfschichten aus dem Oberkarbon gepresst und langsam in

Kohle umgewandelt. Diese Kohleflöze wurden in mehreren, insgesamt 32 Meter mächtigen Schichten durchbohrt. Da sie aber in über 1500 Meter Tiefe liegen und durch gebirgsbildende Prozesse in einzelne Pakete aufgeteilt sind, wäre ein Abbau äusserst aufwändig und wirtschaftlich nicht lohnend.



Die Entstehung des Nordschweizer Permokarbon-Troges (Nagra, 1999)

In den Bohrkernen entdeckte man prächtige Pflanzenfossilien (Schachtelhalme, Farne), aber auch die Abdrücke verschiedener Fische. Auch unter dem Furttal dürften Ablagerungen aus dem Perm anzutreffen sein. Dies wird aufgrund seismischer Untersuchungen vermutet. Ob darin auch Kohleflöze enthalten sind, könnte nur durch eine Tiefbohrung geklärt werden. In Zürich fehlen diese Schichten bereits. Man muss annehmen, dass sie durch Erosion abgetragen wurden.



*Pflanzenfossilien in den Bohrkernen der Bohrung Weiach.
«Geologie des Kantons Zürich» (Thomas Bolliger).*

Das Erdmittelalter (Mesozoikum)

Das Mesozoikum begann nach einer ökologischen Katastrophe am Ende des Perms, deren Ursache noch nicht eindeutig aufgeklärt ist. Bei diesem grössten bekannten Massenaussterben der Erdgeschichte starben zwischen 75 und 90 Prozent aller Tier- und Pflanzenarten aus. Dies ermöglichte die Evolution einer neuartigen Fauna und Flora. Zu Beginn des Mesozoikums wurde das Klima feuchter und tropischer. Die Dinosaurier entwickelten sich während der Trias aus den Kriechtieren und dominierten die Ökosysteme der Erde bis zum Ende der Kreidezeit. Es entwickelten sich die Vögel. Darauf hinaus erschienen die ersten kleinen Säugetiere, Blütenpflanzen und die meisten Bäume, die wir heute kennen.

Die Triaszeit

Buntsandstein

Zur Zeit der frühen Trias, das heisst vor etwa 240 Millionen Jahren, war das variskische Gebirge zu einer Hügellandschaft abgetragen. In den Gräben und Senken lagerten sich Sand und Lehm ab, aus denen später bunte Sandsteine entstanden, die der Epoche den Namen gaben. Das anfänglich feuchtwarme Klima wurde dabei heisser, trockener und steppenartig (arides Klima). Einige Gebiete dürften zu dieser Zeit schon vom Meer überflutet worden sein. Man erkennt dies an Dolomitablagerungen, die nur im Meer entstanden sein können. Eine solche Überflutung nennt sich Transgression.

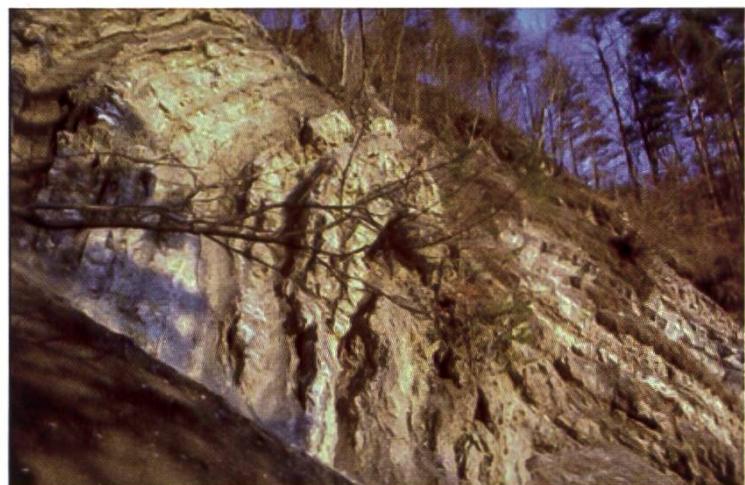
Muschelkalk

Schliesslich war unser ganzes Gebiet von einem flachen, warmen Meer mit reicher Fauna eingenommen. Dieses trocknete an den Rändern zeitweise aus. In den abgeschnürten Becken kristallisierten Kalk, Gips und Salz aus. Diese Ablagerungen werden Evaporite (Verdunstungsrückstände) genannt. Ähnliche Sedimente können wir heute am Rande des Toten Meeres sehen. In den Kalkschichten finden sich versteinerte Brachiopoden (Armfüssler), Seelilienreste und Muscheln. Diese haben der Epoche den Namen gegeben, obwohl bei weitem nicht alle Ablagerungen des Muschelkalkes Muscheln enthalten. Für die Altersbestimmung sind diejenigen Formen und Arten wichtig, die nur während einer kurzen Zeit auftraten und dann wieder aus-

starben. Sofern ihr Verbreitungsgebiet gross genug war, konnten Schichten, in denen diese Fossilien vorkamen, auch an weiter auseinander liegenden Fundstellen zeitlich eingeordnet werden. Solche Fossilien werden Leitfossilien genannt. Mehrere von ihnen haben der entsprechenden Schicht den Namen gegeben, zum Beispiel Arietenkalk, Posidonienschiefen (Lias), Opalinuston (Lias, Dogger).

Keuper

Erneut sank der Meeresspiegel, und in den küstennahen Becken verdunstete der grösste Teil des Wassers. Zuerst setzten sich Kalk und Mergel, dann Gips und zuletzt Salz darin ab. Anschliessend wurden diese Schichten durch Einschwemmungen vom Land her abgedeckt (Deltaablagerungen aus Ton, Silt, Sand und Kies). Dieser Zeitabschnitt wird als Keuper bezeichnet. Dieses Alter haben auch die ältesten Ablagerungen, die wir in unserer Gegend aufgeschlossen finden. Es sind die Gips- und Mergelschichten, die nördlich der Lägern in der Gipsgrube von Oberehrendingen in einer schönen Antiklinale (nach oben gewölbte Falte) anstehen. Im Furttal liegen die Gesteine der Trias (Buntsandstein, Muschelkalk und Keuper) wie diese drei Zeitabschnitte genannt werden, tief unter den Ablagerungen des Jura und einer dicken Schicht von Molasse, dem Schutt aus den sich auftürmenden Alpen.



*Gipsgrube Oberehrendingen.
Antiklinale aus dem oberen
Keuper. Wechsellagerung von
Faser- und Rosengips mit
dünnen Mergelschichten.*

Die Jurazeit

Lias (schwarzer, unterer Jura)

Diese Zeit begann vor etwa 210 Millionen Jahren. Damals zerfiel der Grosskontinent Pangäa in die heutigen Erdteile. Die Kontinente drifteten auseinander.

nander, der zentrale Atlantik tat sich auf und zwischen Europa und Afrika bildete sich das Ur-Mittelmeer, die Tethys.

Unser Gebiet befand sich am Südrand von Europa. Im Flachmeer (Schelf) vor der Küste lagen Inseln. Die Wassertiefen wechselten von null bis etwa 300 Meter. In unserer Gegend wurden zuerst Tone und Mergel abgelagert. Später entwickelte sich eine reiche Fauna, unter anderem mit Muscheln, Ammoniten, Brachiopoden, Seelilien und Belemniten. Es entstanden dünne, in der Sprache des Geologen «geringmächtige» Kalkschichten. Gegen Ende des Lias folgte wieder eine Ton- und Mergelablagerung. Durch Einschwemmungen von organischem Material sind diese Kalk- und Mergelablagerungen dunkel gefärbt (schwarzer Jura). In unserer Gegend ist der Lias nur im obersten Teil der Gipsgrube von Oberehrendingen in einem schmalen Band aufgeschlossen. Gesamthaft ist er hier nur etwa 30 Meter mächtig.

Dogger (mittlerer, brauner Jura)

Vor 180 Millionen Jahren war der Meeresspiegel wieder angestiegen. Ein etwas tieferes Becken lag zwischen Flachwassergebieten über versunkenen Inseln und Küstenzonen. In diesem Becken wurden Ton, Kalk und Mergel abgelagert. Von den Flachwasser-Plattformen her wurden eisenhaltige Verwitterungsrückstände eingespült. Diese haben die Kalke bräunlich, die Tone und Mergel grau bis graublau gefärbt. Die Ablagerungsraten waren vor allem im späten Dogger klein, deshalb wurden in Tausenden von Jahren nur wenige Zentimeter Sedimente abgelagert. An der Lägern sind diese Schichten gesamthaft etwa 160 Meter mächtig und oberhalb der Gipsgrube von Oberehrendingen den Waldwegen entlang gut aufgeschlossen. In einigen Kalkbänken sind Fossilien wie Ammoniten, Belemniten und Muscheln recht häufig.

Malm (oberer, weisser Jura)

Noch immer bestand in unserer Gegend das von einer vielfältigen Fauna belebte, bis etwa 200 Meter tiefe Meeresbecken, begrenzt von Korallenriffen und Lagunengebieten. Zuerst wurden Mergel und Mergelkalke, dann aber recht reine, helle und harte Kalke abgelagert. Man unterteilt diese Ablagerungen im Bereich der Lägern von unten nach oben in Birmenstorfer-, Effinger-, Geissberg-, Wangener-, Badener- und Wettingerschichten. Alle diese Schichten enthalten Fossilien wie Ammoniten, Seelienstücke, Seeigel, Schwämme, Belemniten, Muscheln, Brachiopoden, Fische und Haifischzähne. Sogar die Wirbel eines Meereskrokodils wurden gefunden.

Die jüngeren Schichten des Malm sind vor allem im Lägernsteinbruch von Steinmaur bei Dielsdorf gut aufgeschlossen (Badener- und Wettingerschichten). Ein Besuch im dortigen Steinbruch und Museum ist sehr zu empfehlen.

«Lebensbild aus dem Jurameer der Malmzeit». Aus der Dokumentation der Lägern-Steinbrüche AG, mit Genehmigung von Heinrich Bader, Steinmaur bei Dielsdorf (Zeichnung Beat Scheffold).



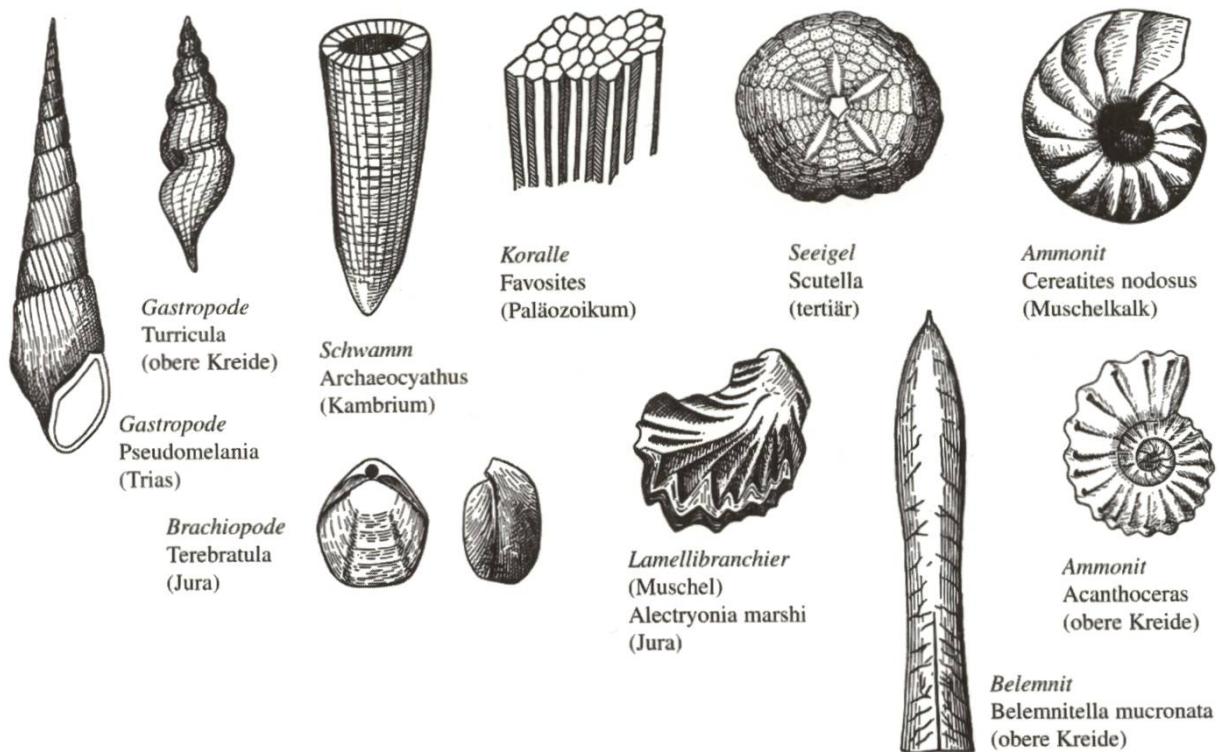
Die grosse Schichtlücke

Vom letzten Abschnitt der Malmzeit finden wir keine Ablagerungen mehr. Während sich in der Westschweiz immer noch ein flaches Meer ausdehnte, hob sich der Meeresboden bei uns in dieser Zeit über Meereshöhe, sodass die obersten Schichten der Verwitterung ausgesetzt waren. Wir wissen deshalb nicht sicher, wie viele weitere Schichten abgelagert und danach wieder vollständig abgetragen wurden.

Die Kreidezeit

Während der ganzen Kreidezeit bis ins Tertiär hinein blieb unser Gebiet Festland. Nur die Westschweiz und grosse Gebiete im Süden waren noch unter Wasser (Flyschmeer). Dort wurden mehrere hundert Meter mächtige Kalkschichten abgelagert, die wir im westlichen Jura und vor allem in unseren östlichen Landesteilen sehen. Das ganze Säntisgebirge besteht beispielsweise aus Ablagerungen aus der Kreidezeit. Bei uns war es umgekehrt. Hier wurde anhaltend erodiert. Es entstanden tiefe Karstspalten, wie man sie im Steinbruch Dielsdorf an der Lägern sehen kann. Dabei wurde der Kalk unter dem Einfluss der im Regenwasser gelösten Kohlensäure in

Kalzium-Bikarbonat umgewandelt und aufgelöst. Wo der Boden überwachsen war, wurde das Wasser durch die Wurzeltätigkeit zusätzlich mit CO₂ angereichert, sodass tiefe Gräben aus dem Kalk herausgelöst wurden. Man nennt die weniger tiefen Spalten auch Karren oder Schratten. Teilweise bildeten sie ganze Felder, wie wir sie zum Beispiel auf der Silberen oberhalb des Muotatals oder der Erigsmatt oberhalb Braunwald antreffen. In der Tiefe bildeten sich Höhlen, in denen das Wasser oft durch unterirdische Bäche zirkulierte (beispielsweise Walhalla an der Lägern, Höolloch, Beatushöhle, Nidelloch).



Beispiele einiger Fossilien. «Geologischer Wanderführer Schweiz» (Hans Heierle).

Da in den Kalkschichten immer auch unlöslicher Ton und Quarzsand, aber auch Eisenoxyde enthalten sind, sammelte sich dieses Material in den Karstspalten und in den unterirdischen Karsthöhlen an (Grubenlehm, Boluston, Bohnerz). Die Quarzanteile verdichteten sich mit der Zeit zu faust- bis kopfgrossen Konkretionen, die aussen eine raue Übergangsschicht aufweisen und innen aus glashartem Feuerstein (Silex) bestehen. Es sind die Knollen, aus denen die ersten Menschen ihre Steinwerkzeuge und Waffen herstellten.

Daneben verdichteten sich die eisenhaltigen Bestandteile. Bohnerz wurde auch im Furttal gefunden und dann an Eisenhütten verkauft. Noch in der

Neuzeit hat man bei Choindez im Jura und in Neuhausen Bohnerz abgebaut und verhüttet.

Die Karstspalten und Dolinen wurden damals immer wieder Tieren zum Verhängnis, wenn sie in diese oft mehrere Meter tiefen, lehmigen Löcher stürzten. In solchen Karstspalten sind Fossilien gefunden worden, die es uns heute ermöglichen, die Fauna der Kreidezeit zu rekonstruieren. Auch heute gibt es noch solche Karsterscheinungen in unserer Nähe. Eine Wanderung durch den Bödmerenwald im Muotatal führt an mehreren dieser tückischen Löcher vorbei, von denen die meisten in das Höhlensystem des Hölllochs einmünden.



*Faustkeil aus Silex.
Aurignatien (Frankreich).*

Die Erdneuzeit (Känozoikum)

Vor 65 Millionen Jahren begann die Erdneuzeit. Sie muss mit einer Katastrophe begonnen haben, denn damals starben die Saurier und die Ammoniten aus und mit ihnen etwa zwei Drittel aller Tier- und Pflanzenarten. Man ist heute ziemlich sicher, dass die Ursache im Einschlag eines grossen Meteoriten im Gebiet des heutigen Golfs von Mexiko lag. Die ungeheure Geschwindigkeit, mit der dieser Himmelskörper von einigen Kilometern Durchmesser die Erde getroffen hatte, bewirkte, dass grosse Wasser- und Erdmassen verdampften und sich das örtliche Meer weitgehend leerte. Eine ungeheure Flutwelle fegte über Meer und Land. Ein riesiger Krater entstand und die Druckwellen durchbebten die Erde bis in die tiefsten Schichten. Man nimmt an, dass sie sich auf die gegenüberliegende Seite des Erdballs fokussierten und die Erdkruste

bersten liessen. Viele Vulkane brachen aus und schleuderten ihre Gas- und Aschenemissionen bis weit in die Stratosphäre hinauf. Der Himmel verdunkelte sich für viele Jahre und die Atmosphäre war von aggressiven Gasen vergiftet. Dies bewirkte eine grundlegende Veränderung des Weltklimas. Davon betroffen waren vor allem die Pflanzen und Tiere auf dem Land bis in grosse Höhen.

Das Aussterben vieler Tiere und Pflanzen hatte aber nicht nur negative Folgen. Es schuf Freiräume für neue Pflanzen- und Tierarten. Die Bedecktsamer (Blütenpflanzen) eroberten das Festland und die Säugetiere konnten sich rasch entwickeln und ausbreiten. Dies belegen viele Fossilfunde aus den Karstspalten an der Lägern. Knochen von Affen, Schlangen, Krokodilen, Huftieren, Nagern und Raubtieren wurden hier gefunden. Diese Tiere müssen bei mässig warmem und feuchtem Klima in einer Landschaft gelebt haben, die sowohl Wald- wie Steppengebiete umfasste.

Das Tertiär

Die Molassezeit

Die Molasse ist der Grund, auf dem wir leben. Der Name kommt von «molare» (mahlen). Es sind die Trümmer der Alpengesteine, die unseren Untergrund bilden. Auf unseren Äckern und Gärten liegt meist eine dünne Schicht Moräne aus den Eiszeiten darüber. Der ganze Altberg besteht aus Molasse. Auch an der Lägern ist sie an vielen Orten aufgeschlossen. Im Talboden bildet sie die Felsunterlage unter den eiszeitlichen Schottern. Die Festlandzeit, aus der wir keine Ablagerungen haben, dauerte etwa 150 bis 25 Millionen Jahre vor heute. Es handelt sich um die grosse Schichtlücke vom obersten Malm bis zum Beginn der Molassezeit. Inzwischen waren die Alpen markant emporgehoben worden durch den Druck der afrikanischen Platte, die keilförmig gegen Nordnordwest in den Eurasischen Kontinent vorstieß.

Nördlich der Alpen senkte sich das Land und bildete eine Mulde, in die nun die immer kräftiger erodierenden Flüsse ihren Schutt, eben die Molasse, ablagerten. In Alpennähe wurde das gröbere Material und weiter weg die feineren Anteile abgesetzt. Die beiden grössten Schuttfächer bildeten der Ur-Rhein und die Ur-Aare.



Blick von der Lägern Hochwacht nach Süden. Das Furttal, Altberg, Albis und Heitersberg, darüber das Alpenpanorama.

Der Rhein trat damals in der Gegend des Walensees aus dem Gebirge heraus. Sein Schuttfächer reichte von der Ostschweiz bis in unsere Gegend. Den Walensee, die Churfürsten und den Säntis gab es noch nicht. Im Norden lag sein Rand einige Kilometer nördlich des heutigen Rheinlaufs. In den alpenfernen Zonen, also auch bei uns, wurden nur noch die feineren Komponenten abgelagert, denn hier war das Land flach und die Flüsse hatten keine grosse Transportkraft mehr. Sand, Silt und Mergel füllten nun die Flussrinnen und nur bei Hochwasser setzte sich etwas Kies ab. Während sich in Alpenhöhe Kies und Geröll zu Konglomeraten (Nagelfluh) verdichteten, entstanden hier Sandsteine und dazwischen aus den lehmigeren Ablagerungen Mergelbänke. Die nordwärts strömenden Flüsse mäandrierten dabei in breiten Schwemmebenen. Bei Hochwasser wurden ganze Talabschnitte unter Wasser gesetzt und mit Schutt überdeckt. Gleichzeitig senkte sich das Alpenvorland kontinuierlich, sodass sich in Alpenhöhe etwa 5000 Meter hoher Schutt ablagerte. Dieser bestand zum grössten Teil aus Trümmern der Meeresablagerungen, die einst die Alpen bedeckt hatten (Kalknagelfluh). In einer späteren intensiven Phase der Alpenfaltung wurden dann diese zu Fels verkitteten Molasseschichten gehoben, zerbrochen und um einige Kilometer übereinander geschoben.

(Subalpine Molasse). Dabei wurden auch Schichten gefaltet oder zerbrochen und schiefgestellt, wie bei der Rigi, deren Schichten nun gegen den Vierwaldstättersee einfallen statt nach Norden. Die subalpine Molasse wurde nachträglich weiter gehoben oder sogar von nachrückenden Kalkschichten überfahren. Im Speer erreichen diese Molassefelsen die Höhe von 1954 Meter.

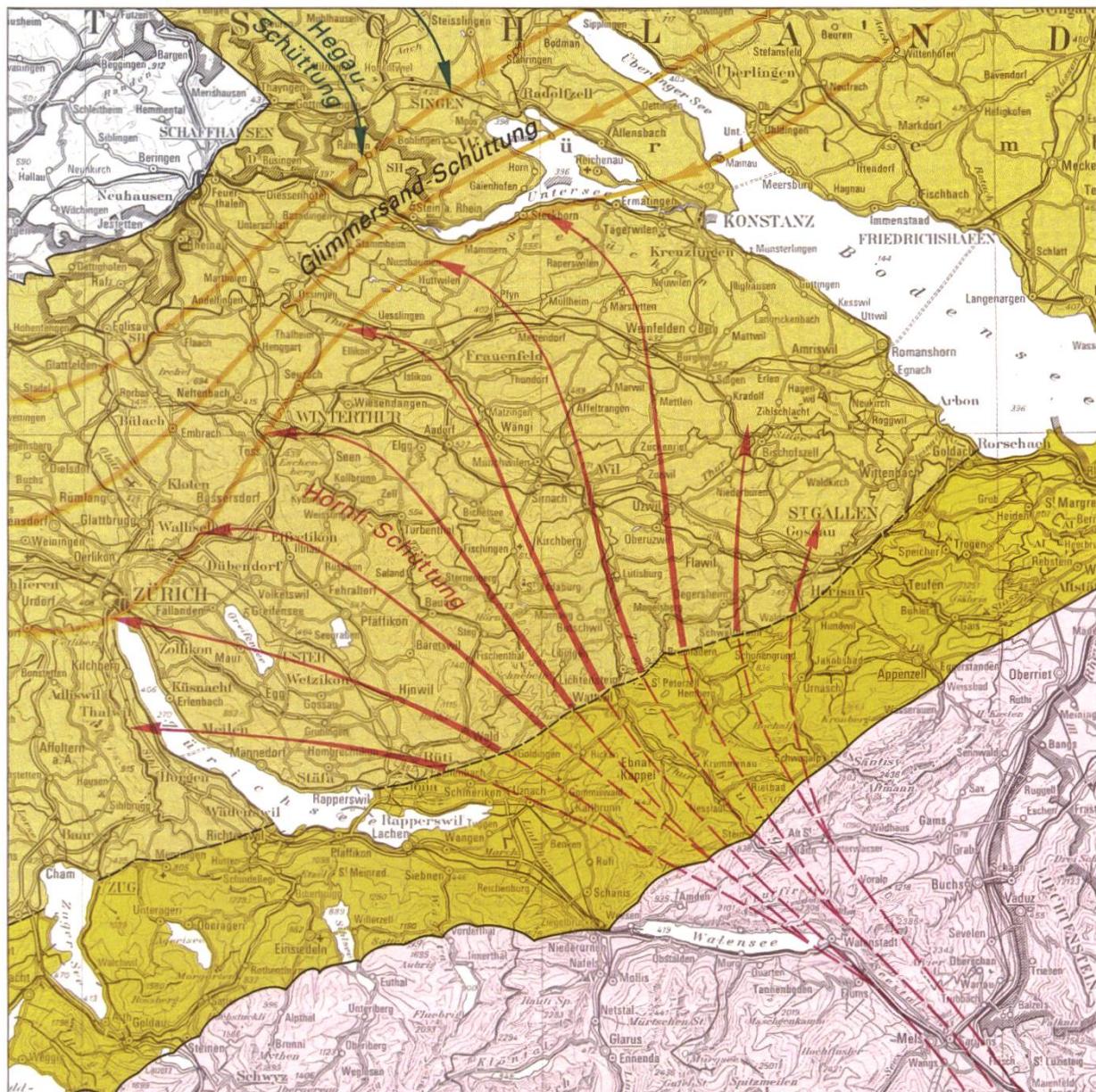
Die Untere Meeresmolasse (unteres Oligozän)

Im zeitlichen Ablauf der Molasseschüttung kann man vier Abschnitte unterscheiden. Am Anfang lag am Alpenrand noch ein schmaler Meerestrog, der durch den Schutt der sich auffaltenden Alpen schnell aufgefüllt wurde. Diese Ablagerungen bezeichnet man als Untere Meeresmolasse. In unserer Gegend war Festland und deshalb findet man bei uns keine Ablagerungen aus dieser Zeit. Es herrschte ein subtropisch warmes Klima mit starker Erosion und einem entsprechend ausgeprägten Relief mit Tälern und Höhen, Kalkfelsen, Bächen und Seen.

Die Untere Süßwassermolasse (oberes Oligozän und unteres Miozän)

Vor etwa 30 Millionen Jahren (im mittleren Oligozän) senkte sich der Meeresspiegel erneut. Damals erreichte der Schuttfächer aus den Alpen nach und nach auch unsere Gebiete. Diese Ablagerungen – Sande, Mergel und etwas Kies – nennt man Untere Süßwassermolasse. Leider existieren bei uns keine Aufschlüsse in der Unteren Süßwassermolasse. Damals herrschte ein warm gemässigtes von Kühlphasen unterbrochenes Klima mit etwa 15-18° Celsius Jahrestemperatur. Nicht bloss Palmen, auch Magnolien, Lorbeer, Walnussverwandte und Sumpfzypressen wuchsen neben Weiden, Ahorn, Pappeln und einer üppigen Krautschicht. In den Wäldern und Auen tummelte sich eine bunte Tierwelt. Hirsche, Schweine und Nashörner, aber auch Nagetiere und Raubtiere gehörten dazu, ebenso wie viele Urformen der heutigen Fauna. Gegen die Alpen hin waren die Flüsse sehr aktiv. Überschwemmungen, Erdrutsche und die starke Erosion formten die Landschaft laufend tüchtig um, sodass schliesslich die erwähnten bis zu 5000 Meter mächtigen Ablagerungen am Alpenrand resultierten. Diese Schuttmassen liegen auch heute noch zum grössten Teil unter Meerniveau.

Der Hörnlischuttfächer



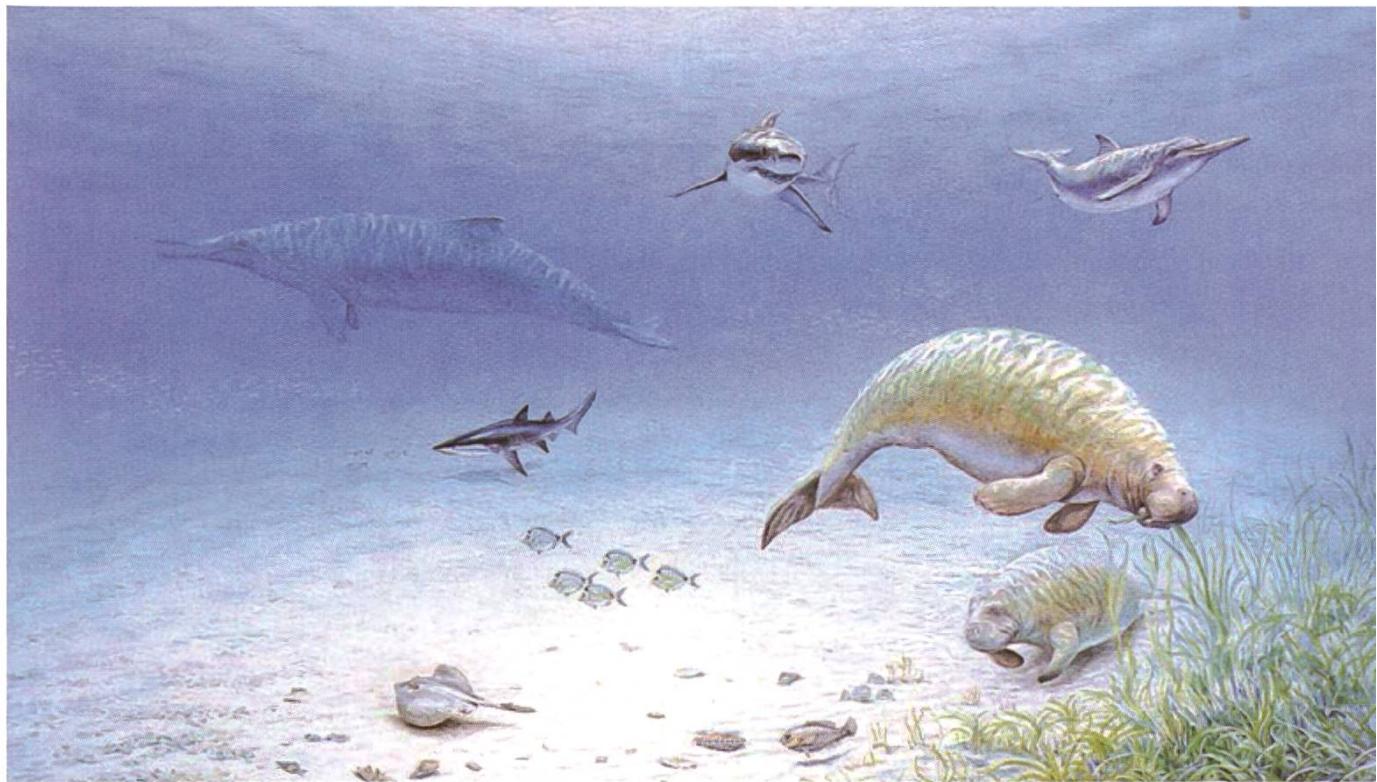
Materialherkunft und Sedimentationsräume zur Zeit der Oberen Süsswassermolasse
(nach Franz Hofmann). «Geologie von Zürich» (Heinrich Jäckli, 1989).

Die Obere Meeresmolasse (mittleres Miozän)

Vor etwa 20 Millionen Jahren stieg der Meeresspiegel um etwa 100 Meter an und das Meer drang vom Genferseegebiet her bis zum Bodensee vor. Dieser schmale Meeresarm reichte zeitweise bis gegen Wien, wo er mit dem Rest des Tethysmeeres in Verbindung stand. Während mehr als drei Millionen Jahren wurden Sande, die sich teilweise verfestigten, aber auch Mergel abgelagert. Viele Fossilien belegen, dass sich in diesem Molassemeer ein reiches Leben entwickelt hatte (Haifischzähne, Schalen von Muscheln, Meeresschnecken, Austern, Brachiopoden). Auch einige Fische wurden gefunden. Vom Festland her, vor allem aus weiter westlich gelegenen Teilen der Alpen (Napfgebiet), wurde Sand und Lehm eingeschwemmt, sodass sich Sandsteine, Mergel- und Kalkbänke bildeten, wie wir sie heute im Steinbruch von Würenlos sehen.



Der Steinbruch von Würenlos am Pfaffenbühl. Die höhere Partie Sand und Kies der Oberen Süßwassermolasse. Darunter Silt und Sand der Oberen Meeresmolasse unverfestigt mit wenigen Fossilien. Die untere, 15 Meter mächtige Schicht besteht aus gut verfestigtem Kalk-Muschel-sandstein.



Rekonstruktionsbild flacher Meeresbereiche der Oberen Meeresmolasse von Benken (Zeichnung Beat Scheffold). «Geologie des Kantons Zürich» (Thomas Bolliger, 1999). Zu sehen sind Haie, Rochen, Knochenfische, ein Wal, ein Delphin, zwei Seekühe, Muscheln und Wasserpflanzen.

Die Obere Süßwassermolasse (mittleres bis jüngeres Miozän)

In der darauffolgenden Zeitepoche sank der Meeresspiegel (Regression), weil durch grosse Vereisungen an den Polkappen viel Wasser gebunden wurde. Auch bei uns wurde es kühler. Das Meer zog sich definitiv zurück. Unsere Gegend wurde eine leicht gegen Osten geneigte, von niedrigen Hügeln durchzogene, offene Landschaft mit lichten Wäldern, Seen, Flüssen und Sümpfen. Darin lebte eine vielfältige Fauna und Flora. Das Klima war mässig warm mit kühleren Phasen. In den Wäldern herrschten Kampfer-, Zimt- und Amberbäume vor. Auch Walnussverwandte, Ahorne, Weiden, Pappeln und in den höheren Lagen Föhren sind durch zahlreiche Fossilfunde belegt. Wir bezeichnen diesen Zeitabschnitt als Obere Süßwassermolasse. Die Flüsse brachten in dieser Zeit viel Material aus den immer höher sich auftürmenden Alpen. Sie entwässerten das Land gegen Norden und Nordosten in Richtung einer Ur-Donau und wieder bildete sich ein grosser Schuttfächer, der Hörnlischuttfächer. Da unsere Gegend am nordwestlichen Rand dieses Fächers lag, gelangten bei normaler Wasserführung mit den träge fliessenden Flüssen nur Sand, Silt und Schlamm bis zu uns. Während diese

Ablagerungen im mittleren Limmattal noch etwa 300 Meter mächtig sind, wurden sie im Furttal durch die Aufwölbung der Lägern rasch freigelegt und weitgehend erodiert. Die Schicht läuft gegen den Rhein hin fast vollständig aus. Bei Hochwasser wurde in den Flussrinnen auch Kies abgelagert. In den Aufschlüssen treten deshalb zwischen den feinen Schichten auch Kiesbänder auf. Im Osten hob sich das Gelände etwas, sodass der Rhein schliesslich einen neuen Lauf westwärts fand.



Die Landschaft um Zürich zur Zeit der Oberen Süsswassermolasse. Zu sehen sind: Avocado-, Kampfer- und Zimtbaum, Fächerpalme, Ulme, Pappel, Nussbaum Zypresse und Amberbaum. Fauna: Pfeifhase, Riesenschildkröte, Hornloses Nashorn (rechts) und eine Mastodon-Familie (links). «Geologie von Zürich» (Heinrich Jäckli).

Quellhorizont an der Reppisch. Man erkennt die Mergelschichten der Oberen Süsswassermolasse, welche das durch die Sandschichten dringende Wasser stauen und nur seitwärts ausfliessen lassen.



Mergel

In unserer Gegend besteht der Hauptanteil der Ablagerungen der Oberen Süsswassermolasse aus Mergel. Dieser ist eine Mischung aus Lehm und Kalk. In trockenem Zustand ist er recht hart. Sobald er aber ins Wasser gelangt, quillt er auf und wird plastisch. Mergelschichten sind deshalb oft gefährliche Gleitschichten. Weil sie weitgehend wasserdicht sind und sich in feuchtem Zustand der Unterlage anpassen, sind sie die wichtigsten Quellbildner.

Knauer-Sandsteine

Eine interessante Erscheinung in den Ablagerungen der Oberen Süsswassermolasse sind die Sandsteine. Wie der Name sagt, sind sie aus Sanden entstanden. Diese Schichten wurden häufig nach ihrer Ablagerung von kalkhaltigen Schottern eingedeckt. Durch Erosion und Bodenbildung wurde in diesen Kiesschichten Kalk gelöst. Mit dem Sickerwasser gelangte dieser in die tieferliegenden Sandschichten. Hier kristallisierte er wieder aus und verband die Sandkörner wie Zement zu einem recht harten Stein. Diese Sandsteine wurden an vielen Orten in der Schweiz als Baumaterial genutzt, so beispielsweise in Guntliweid am Zürichsee, in St. Margrethen SG und bei Burgdorf BE. Diese Zementierung aber erfasste oft nur einzelne Mulden oder die Umgebung von Rissen. Wurden dann solche Schichten durch die Talbildung freigelegt, schwemmte das Wasser

die ungebundenen Sande und Mergel rasch aus. Die härteren Partien an den Hängen widerstanden diesem Abtrag und schauten bald als rundliche Knollen oder Schwellen aus den Abhängen heraus. Diese Bildungen nennt man Knauer und solche sind an vielen Stellen am Lägernhang anzutreffen.



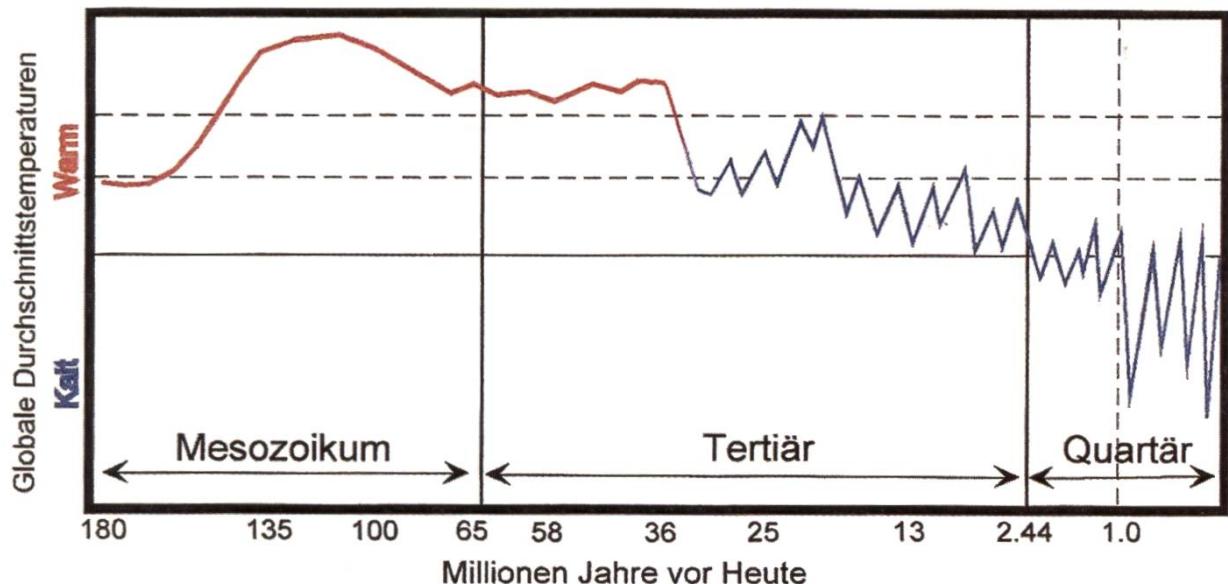
*Sandsteinknauer
am Altberg*

Finaler Vulkanismus

In der Zeit der Oberen Süßwassermolasse entstand jenseits des Rheins ein von Süden nach Norden verlaufendes Rissystem, während ein altes von Ost nach West verlaufendes reaktiviert wurde. Das Untersee- und das Hegaugebiet brachen ein und auf den Kreuzungspunkten entstanden Vulkane, die im jüngeren Miozän und älteren Pliozän in mehreren Ausbruchphasen aktiv waren. Beispiele sind Hohentwiel, Hohenkrähen, Hohenstoffeln, Hohenhöwen und Ballenberg. Im St. Galler Rheintal brachen im gleichen Zeitraum die Decken ein und verschoben sich (Grenzblätter). Der Rhein fand deshalb seinen neuen Lauf durch das heutige Rheintal zwischen Sargans und dem Bodensee. Gasausstösse eröffneten beim heutigen Schienerberg bei Stein am Rhein einen grossen Krater, in welchem sich ein tiefer See bildete (Maarsee). Dieser war für viele Tiere eine gefährliche Falle. Er versumpfte mit der Zeit und die Kadaver wurden im Schlamm konserviert. Hier wurden am Anfang des letzten Jahrhunderts die schönsten Tier- und Pflanzenfossilien aus der Oberen Süßwassermolasse gefunden, die es ermöglichten, ein genaues Bild der damaligen klimatischen Verhältnisse zu skizzieren.

Das Quartär

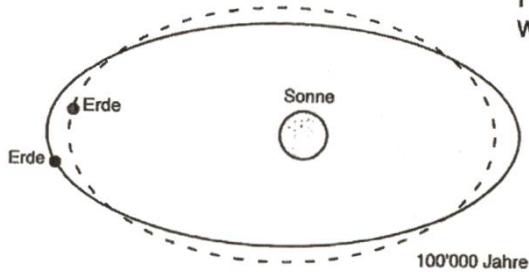
Mitten im Tertiär vor etwa 36 Millionen Jahren begann unser Klima zu schwanken und generell um einige Grade kälter zu werden. Vor 2,5 Millionen Jahren verschlechterte sich das Klima auf der Erde nochmals dramatisch. Nun folgten nacheinander mehrere Phasen von sehr kalten und dann wieder wärmeren Klimata. Die Ursachen, die zu dieser Instabilität geführt hatten, sind bis heute Gegenstand der Klimaforschung. Allgemein anerkannt sind folgende Erkenntnisse: Die Erde kreist nicht immer auf der exakt gleichen Bahn um die Sonne. Ihre schief stehende Achse, die uns unsere Jahreszeiten schenkt, ändert ihre Neigung periodisch. Auch die Schiefe der Ekliptik (Erdbahn) und die Exzentrizität der Erdumlaufbahn ändern sich in regelmässigem Rhythmus.



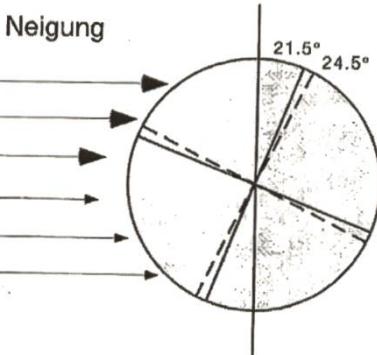
Klimaschwankungen während Tertiär und Quartär (Zeichnung nach B. Müller)

Diese verschiedenen Schwingungen überlagern sich. Ihre Wirkung kann sich gegenseitig abschwächen oder aber summieren, wenn die positiven oder negativen Maximalwerte zusammenfallen (Milankowich-Zyklen). Dadurch ergeben sich grosse Schwankungen in der Sonneneinstrahlung, die das globale Klima stark verändern. Neuere Forschungen lassen annehmen, dass auch Veränderungen im Muster der Meeresströmungen einen grossen Einfluss auf das Klima haben. Hätten wir in Nordeuropa anstelle des Golfstroms den kalten Labradorstrom, wären die Verdunstungsverhältnisse über dem Nordatlantik völlig anders und dadurch auch das Klima bei uns.

Exzentrizität

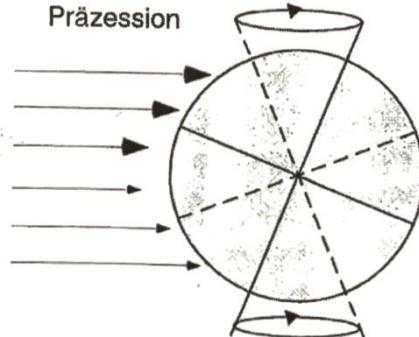


Erdahnparameter, welche bewirken, dass gewisse Regionen der Erde in bestimmten Zyklen mehr oder weniger Sonnenlicht erhalten.



41'000 Jahre

Präzession



19'000 - 23'000 Jahre

Mögliche Ursachen für die periodischen starken Klimaschwankungen

Für die Umstellung der Meeresströmungen könnten tektonische Gründe massgebend sein, zum Beispiel das Auftauchen der Landschwelle von Zentralamerika, das die Verbindung des Pazifik mit dem Atlantik unterbrach und völlig neue Strömungsverhältnisse schuf. Eiszeiten sind in der Erdgeschichte nicht neu. Schon im Perm waren beispielsweise Vereisungen mit Hilfe von gekritzten Geschieben nachgewiesen worden. Auch damals wurde das Relief unserer Gegend grundlegend verändert. Sicher hatten schon früher weitere Vereisungen stattgefunden, doch haben wir keine Spuren mehr von ihnen.

Das Eiszeitalter (Pleistozän)

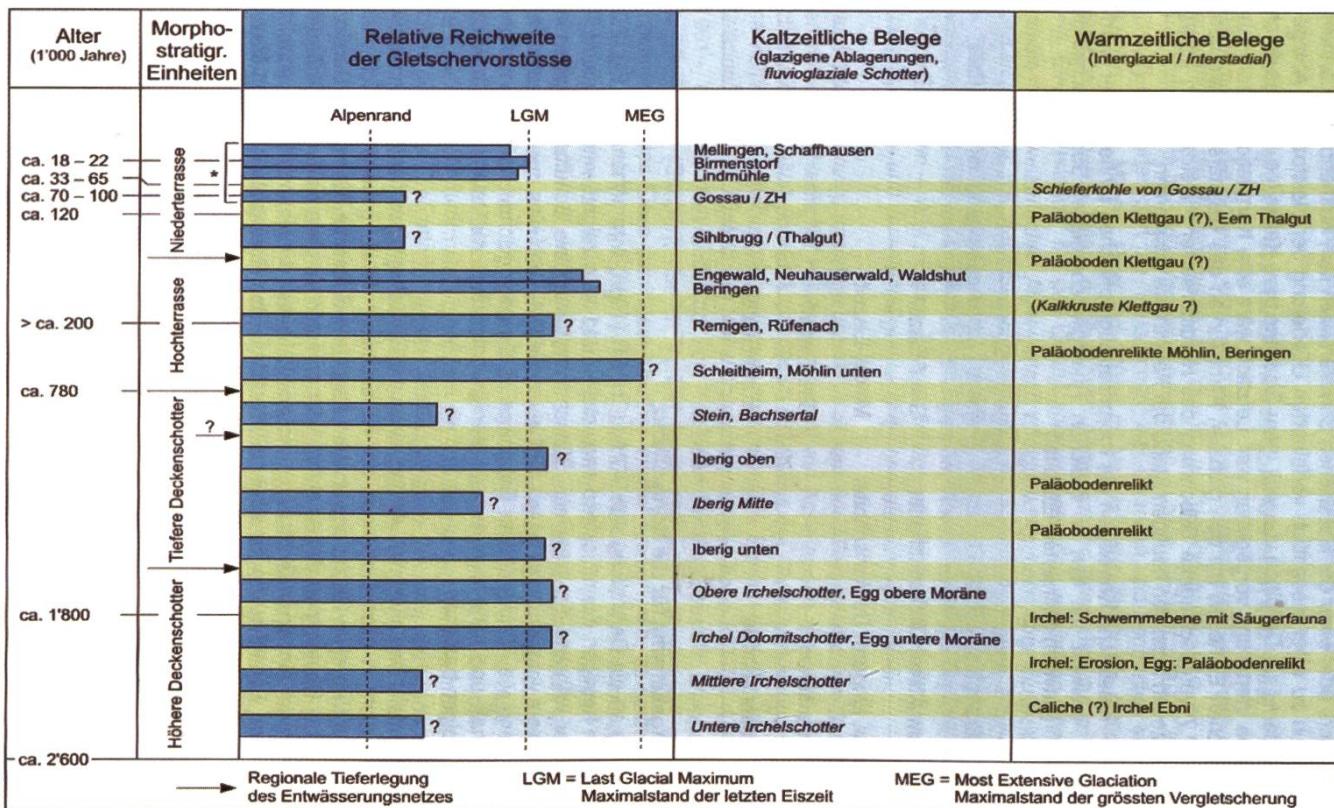
Günz, Mindel, Riss und Würm

Diese «klassische» Einteilung der Eiszeiten geht auf Erkenntnisse zurück, die anfangs des 20. Jahrhunderts in Süddeutschland erarbeitet wurden. Im obersten Donaugebiet hatte man Ablagerungen gefunden, die auf vier Vereisungen schliessen liessen. Diesen Eiszeiten gab man die Namen von Flüsschen aus diesem Gebiet. Auch bei uns wurden entsprechende Ablagerungen gefunden und man ordnete sie diesen Eiszeiten zu.

Zwischen diesen Kälteperioden lagen aber jedesmal Warmzeiten (Zwischeneiszeiten, Interglaziale) mit ebenso mildem oder noch milderem Klima, wie wir es heute haben. Dieser Wechsel hat nicht nur bei uns Spuren hinterlassen. Auch auf den Tiefseeböden entstand durch den Klimawechsel eine signifikante Sequenz unterschiedlicher Ablagerungen. Die Untersuchung dieser Sedimente und der lückenlosen Schichtfolgen in Lössablagerungen ergab, dass wir von mindestens 14 Eiszeiten ausgehen müssen. In unserer Gegend lassen sich aber nur die grösste und die letzte Eiszeit an ihren Moränen ablesen, weil jeder Gletschervorstoß die vorher abgelagerten Moränen überfahren und sie dabei weitgehend zerstört hat. Die ersten Vergletscherungen überzogen die in der Molassezeit gebildeten, weitgehend ebenen Schuttfächer ziemlich gleichmässig, und die vorhandenen Mulden wurden erst nach und nach eingetieft. Es sind vor allem die letzten mit den klassischen Bezeichnungen benannten Vereisungen, welche die grossen Veränderungen im Relief unserer Landschaft verursachten. Man hat auch feststellen können, dass innerhalb der einzelnen Kälteperioden grosse Klimaschwankungen stattfanden, sodass die Gletscher wiederholt in mehreren Phasen vorstießen und wieder abschmolzen, mit wärmeren Zwischenphasen, den Interstadialen (Wärmeperioden).

Die Abkühlung und ihre Folgen

Die Durchschnittstemperaturen sanken damals bei uns um bis zu 12° Celsius. Das Juli-Monatsmittel betrug zeitweise nur noch 5° Celsius. Solche Temperaturen verhinderten jeden Baumwuchs. Diese Verhältnisse glichen denen, wie wir sie heute im hohen Norden haben. Der Wechsel von warm zu kalt erfolgte oft innert weniger Jahrzehnte. Pflanzen und Tiere wanderten in wärmere Gegenden ab. Einige schafften dies nicht und starben aus. Eine Kältesteppe breitete sich aus, und der Boden gefror auch ausserhalb des Gletschergebietes mehrere Meter tief (Permafrost). Im Sommer taute er nur oberflächlich auf. Es entstand ein spärlicher Pflanzenwuchs aus Flechten und Moosen. Auch wenige kälteliebende, niedrige Stauden und Sträucher bedeckten die sonst kahlen und kaum verfestigten Hänge und Hügel, welche nicht vom Eis bedeckt waren (beispielsweise Silberwurz, Weidenarten, Weidenröschen, Föhren und Wacholder).



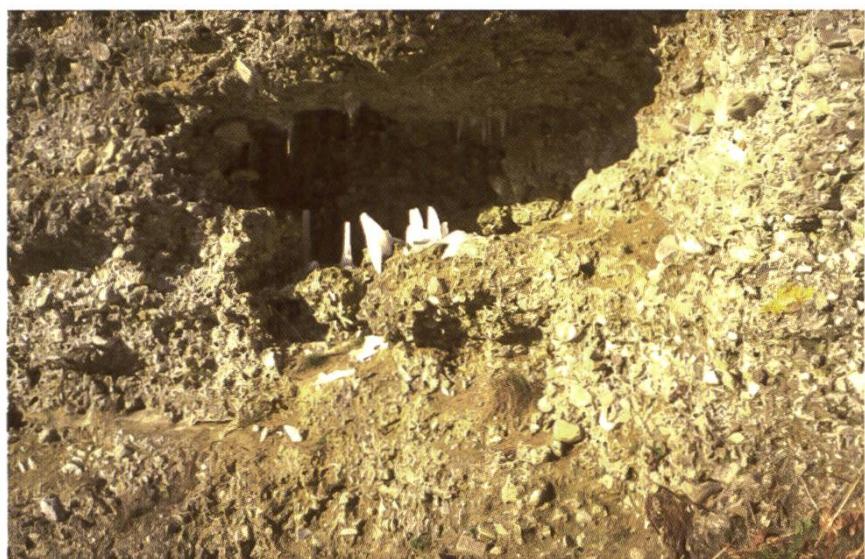
Die Tabelle zeigt uns 14 Eisvorstöße in unserer Gegend mit ihrer zeitlichen Einordnung. Die Fragezeichen an den Enden der Balken machen deutlich, dass die genaue Ausdehnung der Eisvorstöße nur bei den letzten, und hier nur bei den grossen Vereisungen genau festgelegt werden kann, weil diese jeweils die Spuren der vorangegangenen weitgehend auslöschen (Nagra, Technischer Bericht, 99-08 2002. Verändert und ergänzt nach SCHLÜCHTER, 1989).

Nur sehr kälteresistente Tiere wie Mammut, Rentier, Schneehase, Schneehuhn, weitere Nagetiere und Vögel trotzten diesem lebensfeindlichen Klima. Kühle aber trockene Sommer und nasse, eher warme Winter liessen die schon vorhandenen Gletscher rasch anwachsen. Diese schoben sich bald einmal auf die damals noch ziemlich flachen Schuttfächer aus der Molaszezeit hinaus und transportierten dabei viel Schutt. Sie folgten generell den schon vorhandenen Senken, breiteten sich aber, wenn sie mächtiger wurden, auch auf den höhergelegenen Gebietsteilen fast flächendeckend aus. Die Folge war eine breitgefächerte Schüttung von Moränen und Schottermaterial, das die immer höher emporsteigenden Alpen lieferten. In den Hauptstromrichtungen schliffen sich die Gletscher etwas ein, und während der Zeit ihres Abschmelzens erodierten die nun sehr wasserreichen Flüsse weiter. Dazu kam, dass unser ganzes Gebiet eine tektonische Hebung erfuhr, die das Gefälle und damit die Erosion erhöhte. Die in den Tälern mäandrierenden Flüsse füllten bei Hochwasser ihre Betten immer wieder auf und schufen

sich neue Rinnen, die später wieder eingedeckt wurden (die Limmat bei Baden, der Rhein und die Sihl an der Mündung in den Zürichsee).

Die höheren Deckenschotter

Die Schotter, die in diesen ersten Eiszeiten abgelagert wurden, werden als höhere Deckenschotter bezeichnet. Auf verschiedenen Erhebungen in unserer Umgebung (Buchser Berg, Üetliberg, Heitersberg, Irchel, Stadelberg, Schöfflisdorfer Egg und andere) liegen diese bis über 30 Meter mächtigen Schotterkörper. Teilweise sind sie zu harten, eher sandarmen Nagelfluhfelsen verkittet worden und bilden einen massiven Deckel über der Molasse. Betrachtet man diese Ablagerungen genauer, so entdeckt man bei einigen Löcher im Gesteinsgefüge (löcherige Nagelfluh). Diese Löcher sind die Höhlungen, welche entstanden, als die Dolomitgerölle durch Erosion aufgelöst wurden. Darin findet man häufig noch den unlöslichen Rest dieser Gerölle, die Dolomitasche, ein hellgraues Pulver, das vorwiegend aus Silikaten besteht.



Am Rand des Irchelplateaus liegt eine Ansammlung von Überschwemmungs-Sedimenten. H.R. GRAF ist es gelungen, aus einer Sandlinse am Rand des Irchelplateaus eine grössere Zahl von Nagetierzähnchen auszusieben. Mit ihrer Hilfe konnte das Alter dieser Ablagerung mit mindestens 1,8 Millionen Jahren bestimmt werden. Da unter diesen Sandablagerungen noch drei weitere Schotterkörper über der Molasse liegen, müssen die ältesten (untersten) Irchelschotter mindestens zwei Millionen Jahre alt sein. Dabei lässt sich nicht bei allen diesen Ablagerungen feststellen, wie nahe der Gletscher jeweils war, der den Schotter lieferte. Auch der Üetliberg

besitzt eine Kappe aus höheren Deckenschottern. Die als Uto-Konglomerat bezeichnete, recht grobe löcherige Nagelfluh liegt auf einer Moräne. Neuere Untersuchungen von GRAF & GUBLER haben ergeben, dass dazwischen weitere Ablagerungen und ein Bodenniveau vorhanden sind. Der Üetliberg war also mehrmals vom Eis überfahren worden, allerdings zu einer Zeit



Der Ältere Deckenschotter in der Nordschweiz

Heute noch erhaltene Vorkommen von Älterem Deckenschotter als Erosionsrelikte einer möglicherweise einst zusammenhängenden frühquartären Schotterfläche. Der Üetliberggipfel als deren südlichstes Vorkommen.

700 Höhenkurven in m ü. M. der ehemaligen Schotteroberfläche als Akkumulationsniveau

Der Ältere Deckenschotter in der Nordschweiz (nach Roman Frei). «Geologie von Zürich» (Heinrich Jäckli, 1989).

als weder der Zürichseetrot noch das Reppischtal bestanden. H.R. GRAF belegt in seiner Dissertation «Die Deckenschotter der zentralen Nordschweiz», dass mindestens vier Vergletscherungen innerhalb der Zeit der höheren Deckenschotter bis zur Lägern, beziehungsweise bis ins unterste Aaretal reichten. Diese Deckenschotter-Vereisungen sind aber lediglich die grössten, und wir müssen davon ausgehen, dass dazwischen weitere Kälteperioden lagen, in denen das Eis unsere Gegend nicht erreichte, wohl aber der Schotter, den die Flüsse vor allem bei Hochwasserereignissen dherbrachten. Im Furttal findet man höhere Deckenschotter auf dem Buchser Berg, die aber nirgends aufgeschlossen sind. Auf dem Lägerngrat wurde aller Schutt wieder weggeräumt. Eis und Wasser folgten den tektonisch vorgegebenen Rinnen. Dabei wurden viele Ablagerungen der vorangegangenen Eiszeiten vom Gletscher überfahren oder von Flüssen durchschnitten. Nach dem Abschmelzen der Gletscherzungen füllten die Flüsse die vorher ausgekolkten Becken zuerst mit Wasser. Solche Seen lagen auch im Furttal und im Limmattal. Bei normaler Wasserführung wurde darin die Flusstrübe (Gletschermilch) als Seebodenlehm abgesetzt. Bei Hochwasser wurden die Becken mit dem Schutt aus weggeschwemmten Moränen, ausgespültem Molassematerial und Hochflutgeschiebe weitgehend aufgefüllt. In den darauftreffenden Zwischeneiszeiten entwickelte sich an den Talhängen und auf den trockenen Talböden ein geschlossener Wald, der während der nächsten Eiszeit wieder bis auf den Felsuntergrund abgetragen wurde.

Tiefere (jüngere) Deckenschotter

Auf die Günz-Eiszeit folgte die Mindel-Eiszeit. Die Gletscher erreichten diesmal die höchsten Flächen nicht mehr. Sie schnitten sich tief in die Schotterfluren der vorangehenden Talfüllungen ein. Gletscher und Flüsse hinterliessen dabei in den Tälern eine kompakte Schicht von Moränen und Schottern, die in drei Phasen geschüttet wurden. Diese Schotter enthielten recht viel Kalk aus der Sedimentbedeckung der Alpenmassive und verschwemmtes Moränenmaterial. Vor allem auf den Höhen dem Rhein entlang (unter anderem am Irchel, Rhinsberg, Laubberg, Sanzenberg) sind diese Deckenschotter zu einem festen Nagelfluhdeckel verfestigt. Auch am Pfaffenbühl zwischen Boppelsen und Regensberg ist eine Sedimentmasse aus dieser Zeit liegen geblieben. Diese Ablagerungen entstanden aus Hochflut-Schwemmmaterial und möglicherweise auch aus Überresten von Mittelmoränen, die bei Gletscherhochständen auf diesem Molassehügel abgesetzt wurden. Im Limmattal finden wir die entsprechenden Ablagerungen am

Nordende des Heitersberges, auf dem Gubrist, der Hasleren, dem Sulperg und einen kleinen Rest auf der Herteren oberhalb Wettingen.

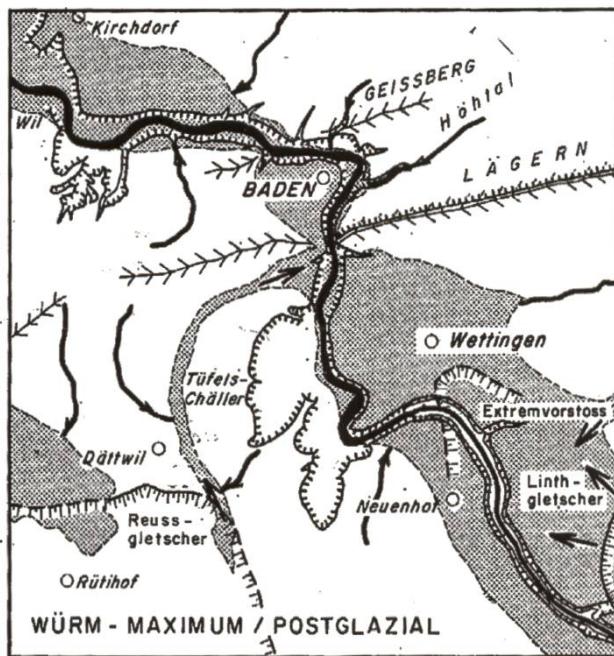
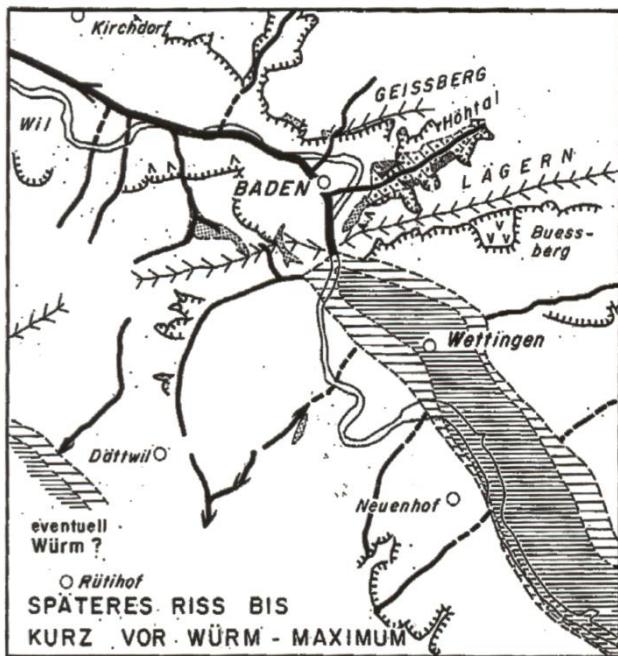
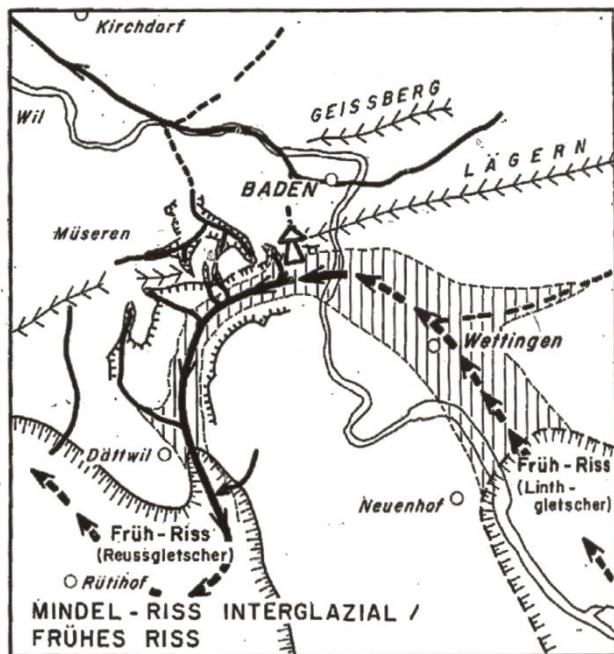
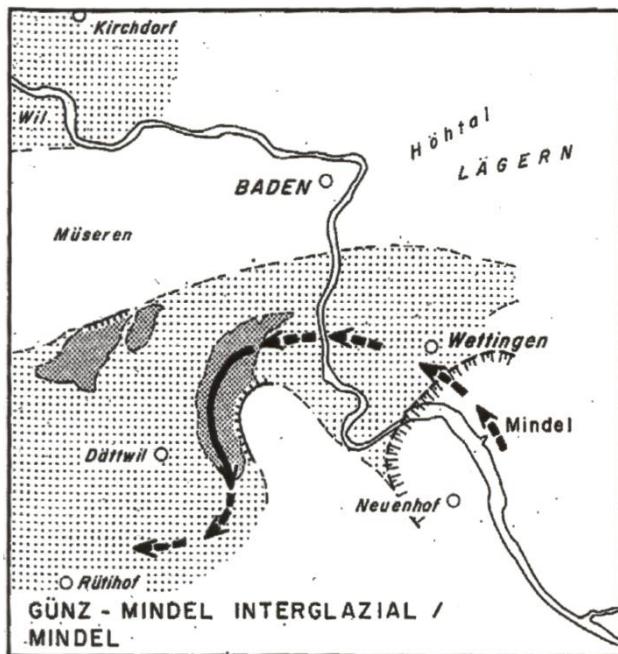


Rest vom früheren Deckel aus Tieferem Deckenschotter auf der Herteren Sanzenberg

Die grössten Vergletscherungen

Die nachfolgenden «grössten Vergletscherungen», bisher mit «Riss I und II» bezeichnet, bedeckten mit ihren Eisströmen unser ganzes Gebiet und reichten dem Rhein entlang bis nach Möhlin. Der Rhonegletscher dehnte sich bis in die Juratäler hinein aus, und von Norden schickten Schwarzwald und Vogesen ihre Eisströme südwärts. Auf dem Heitersberg und auf dem Altberg wurden Moränen abgelagert, die heute nur noch die höchsten Bereiche bedecken. In den Tälern räumten die Gletscher tüchtig aus und übertieften diese an vielen Stellen um mehrere Dutzend Meter. Diese «Tiefen Becken» wurden teilweise mehr als einmal ausgeräumt und wieder mit Schutt gefüllt, wenn die Gletscher zurückschmolzen. Dabei muss es auch zu grossen Rutschungen und Versackungen gekommen sein (Bergdietikon). Die Talfüllungen aus dieser Zeit bezeichnet man als Hochterrasse. Oft wird noch ein erneuter Vorstoss unterschieden und seine Ablagerungen als Mittelterrasse benannt. Die meisten tiefen Becken, auch die Mulden im Furttal, wurden nicht vollständig mit Schotter gefüllt und bildeten nach dem Abschmelzen des Eises Seen. Besonders interessant ist die Talgeschichte in der Umgebung von Baden. Die Limmat floss vor den grössten Vereisungen durch das Tal von Dättwil und mündete dann in die Reuss. Im Höchststand der Vereisung sperrte der Reussgletscher die Flussrinne bei Dättwil ab und die Eismassen im Limmattal staute sich am damals noch geschlossenen Wall der Lägern. Schliesslich schafften die Schmelzwasser einen Durchbruch und schnitten in kurzer Zeit eine canyonartige Rinne in die Lägernfalte. Sie befindet sich

Quartäre Talgeschichte und Ablagerungen im Gebiet von Baden



ehemaliger Bach oder Fluss

Durchbruch der Limmat; frühe Risseiszeit



ehemaliger Eisrand



Rand des Gebiets mit intensiver fluviatiler Erosion, heute erhalten, aber oft überdeckt oder überarbeitet; zum Teil Rutschgebiete



Sackung



Grat



Schüttungsrichtung



Schotter; erhalten



Schotter, heute abgetragen



Stauseeablagerung, überwiegend sandig, erhalten



Stauseeablagerung, überwiegend sandig, heute abgetragen



Feinkörnige Seebodenablagerung, erhalten, von Schotter bedeckt



Feinkörnige Seebodenablagerung, heute abgetragen



ehemaliger Stausee der frühen Risseiszeit

zwischen der Ruine Stein und dem Restaurant Belvédère (SCHINDLER, 1977). Beim nächsten Gletschervorstoss wurde diese Rinne wieder vollständig verstopft. Das Eis überflutete in der nächsten Eiszeit den Lägernwall an der heute zur Klus eingetieften Scharte und die Limmat erodierte dank einem grösseren Gefälle auch die harten Kalkschichten. Die Moränen im Tal Richtung Meierhof-Dättwil blieben liegen und bilden heute den Talgrund. In der letzten Zwischeneiszeit, die man als Eem bezeichnet, lag hier eine Seenlandschaft mit Sümpfen, bewaldeten Hügeln und mäandrierenden Flüssen in den Tälern. Anfangs wurden in den sich mit Schottern füllenden Seen mächtige Lehmschichten und in wärmeren Phasen Torf abgelagert. In der Nähe der Flussmündungen findet man Deltaschüttungen von Kiesen und Sanden. Der Talboden lag generell tiefer als heute. Das Klima entsprach zuletzt etwa dem heutigen, mit noch wärmeren aber auch kälteren Phasen. Dies ist auch die Zeit, in der erstmals Menschen in unserer Gegend gewesen sein dürften. Bisher wurden keine Spuren von ihnen entdeckt, vermutlich weil während der letzten Eiszeit alle Zeugen ihrer Anwesenheit ausgelöscht wurden.

Die letzte Eiszeit (Würm)

Der Maximalstand bei Würenlos und Killwangen

Vor 65 000 Jahren wurde es wieder kalt. Erneut schoben sich die Gletscher in mehreren Vorstössen ins Alpenvorland hinaus. Vor etwa 22 000 Jahren erreichten die Gletscher den Maximalstand. Im Furttal lag ein Ausläufer des Linth-Rheingletschers, der bis Würenlos reichte. Das Eis lag bis auf eine Höhe von 600 Meter am Taleingang und war an der Zunge noch etwa 50 Meter dick.



Das Zungenbecken von Würenlos

Noch heute erkennt man das schöne Zungenbecken mit seiner ausgeprägten Endmoräne. Mehrere Schmelzwasserrinnen ergossen sich Richtung Limmattal. Ein Teillappen füllte die Mulde von Otelfingen und Boppelsen bis zum heutigen Waldrand aus. Am Abhang des Altbergs reichte das Eis bis an die obersten Hänge. Auf der rechten Talseite des Limmattals reichte das Eis etwa 50 bis 100 Meter höher hinauf als die heutigen Waldränder. Der Altbergkamm und die obersten Meter von Gubrist und Haslern schauten knapp über das Eis hinaus. Das Wiesentälchen war ebenfalls mit Eis gefüllt, und dieser Gletscherarm hinterliess bei Hüttikon eine gut sichtbare Endmoräne. Zu dieser gehört auch der Chindlistein.

*Chindlistein (Koordinate:
254.675/672.400),
Taveyannaz-Sandstein
200 Kubikmeter,
umgeben von weiteren
Findlingen aus demselben
Material.*



Im Limmattal erreichte der Linth-Rheingletscher Killwangen. Man nennt deshalb diesen Zeitabschnitt Killwangen-Stadium. Damals lag die Stirn des Furttallappens gleich nebenan in Würenlos. Ein breiter Eiskuchen erfüllte das Glatttal bis über Bülach hinaus, und eine Zunge drang bis Sünikon ins Wehntal hinein. Das Eis reichte bis Stadel, wo noch heute eine schöne Moräne liegt. Das Tösstal war weitgehend eisfrei und diente als östliche Abflussrinne. Der oberste Kamm des Altbergs, die Lägern, aber auch die ganze Albiskette und der Heitersberg waren eisfrei. Im Reusstal reichte das Eis bis nach Fislisbach. Über die Mutschellensenke floss im Maximalstand ein Lappen des Reussgletschers. Dem Heitersberg entlang reichte das Eis bis einige Meter über den Weiler Hasenberg hinauf. Auf den tieferen Geländeterrassen lag ebenfalls Reuss-Eis, von Bergdietikon bis hinunter in den Talboden.



Maximalstand der letzten Vereisung vor circa 22 000 Jahren

Das Schlieren-Stadium

Nach einem ersten Zurückschmelzen machte der Linth-Rheingletscher bei Schlieren für längere Zeit Halt. Im Furttal erreichte der Gletscher bei diesem Vorstoss nur noch die Gegend von Regensdorf und schüttete dort eine schwach ausgebildete Endmoräne auf. Es sind dies die Hügel um den Chatzensee. Vom Zungenbecken blieben die beiden Chatzenseen übrig.

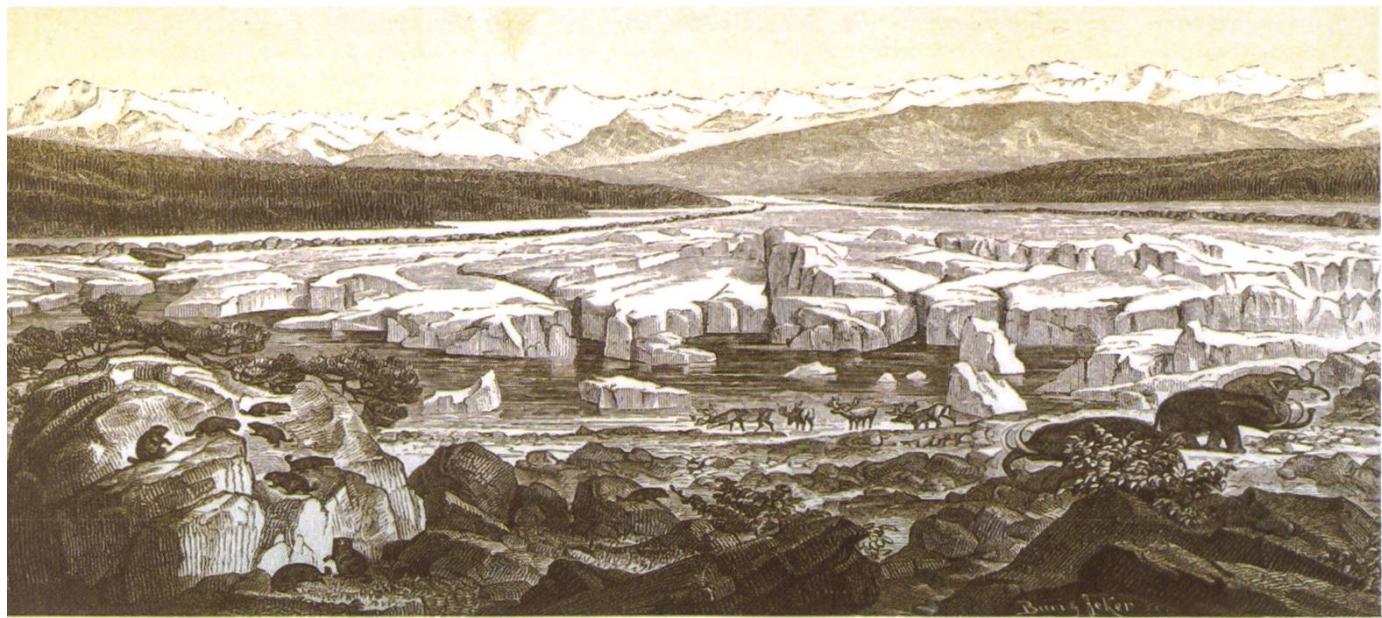
Während im Limmattal von der Killwangen-Endmoräne nur noch ein kleiner Rest über die jetzige Talfüllung hinausragt, hinterliess der Gletscher in Schlieren einen breiten, 34 Meter über den heutigen Talboden aufsteigenden Wall, den Hardwald. Diese ursprünglich halbkreisförmige Endmoräne wurde nach bisher gültiger Ansicht während den Hochwasser-Ereignissen in der Abschmelzzeit von der Limmat auf der linken Talseite wieder weggespült. Vorübergehend schmolz der Gletscher bis nach Sargans zurück. Im Furttal lag ein langgestreckter See, ebenso im Zungenbecken von Schlieren. Solange der Gletscher noch in der Nähe war, wurde darin Rückzugsschotter abgelagert. Später setzte sich nur noch die Seetrübe als Lehm ab und im oberen Teil kam noch etwas Silt und Sand dazu. Die Lehmvorkommen gaben Schlieren seinen Namen. Der See, der in den vorangehenden Zwischeneiszeiten zwischen der Schwelle von Würenlos und der Klus von Baden gelegen hatte, war schon im Maximalstadium mit Schottern des Furttallappens und mit Limmatablagerungen aufgefüllt worden. Die heutigen Kiesgruben im Tägerhard enthalten auch externe, also ausserhalb des Zungenbeckens liegende Ablagerungen des Furttallappens. Der damals im Furttalsee abgelagerte Lehm kleidet bis heute die alten Mulden aus und schützt das Grundwasser vor dem verschmutzten Oberflächenwasser.



Der Chatzensee, ein Eislochsee aus dem Schlieren-Stadium

Das Zürich-Stadium

Im Zürich-Stadium erreichte der Gletscher das Furttal nicht mehr. Seine Zunge lag im Glatttal bei Dübendorf und der Zungenbeckensee reichte bis Oerlikon. Die Hänge im Furttal waren aber noch nicht bewaldet und der Boden war noch immer tief gefroren (Permafrost). Im Talgrund lag ein See, in welchem bei Hochwasser Kies und Sand von den Hängen eingespült wurde. Im Limmattal wurde der Schlierensee, das ehemalige Zungenbecken des Limmattallappens, vollständig aufgefüllt. Die Limmat schwemmte dabei viel aus den Moränen aufgearbeitetes Material nebst dem Geschiebe der Sihl in den See. Es sind die Kiesvorkommen, in denen heute der Grundwasserstrom im Limmattal zirkuliert. Die zeitweise in den Zürichsee mündende Sihl schüttete hinter der neuen Endmoräne, die den See anfänglich drei bis vier Meter höher gestaut hatte als heute, einen Fächer aus Sand und Kies in das Sihlfeld hinaus. Die Limmat hatte den See zuerst zwischen Ulmberg und Katz verlassen. Durch die Ablagerungen der Sihl musste sie ihren Seeausfluss schrittweise bis zum heutigen Lauf an der rechten Talflanke verschieben SCHINDLER, JÄCKLI, 1973. Im Reusstal reichten die entsprechenden Rückzugsstadien bis Birrhard und



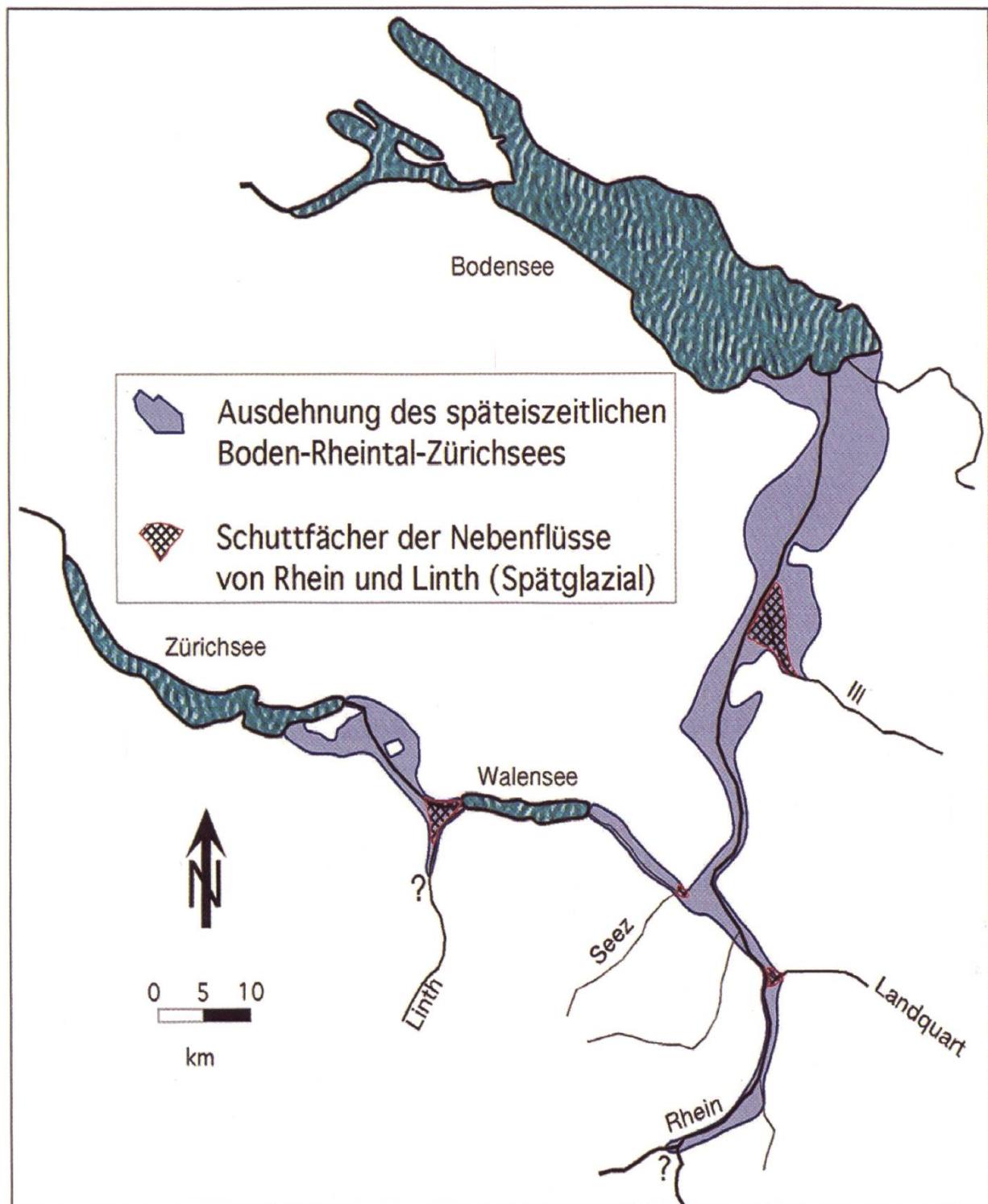
Im Vordergrund auf grobblockiger Endmoräne des Lindenhofs Murmeltiere und eine Mammutfamilie. Der Linthgletscher mit zwei markanten Mittelmoränen stirnt im stellenweise bereits eisfrei gewordenen Zürichsee. Die hier noch bewaldet gezeichneten Hänge beidseits des Gletschers waren aber noch waldfrei. «Zürich zur Gletscherzeit». Aus Oswald Heer: «Die Urwelt der Schweiz» (Zürich 1865).

Mellingen (Schlieren-Stadium) und Stetten (Zürich-Stadium). Nachdem der Linth-Rheingletscher einige tausend Jahre bis Zürich gereicht hatte, schmolz er zügig bis nach Hurden-Rapperswil zurück, wo er abermals eine längere Zeit stirnte (stillstand) und den Moränenwall aufhäufte, der heute den Zürichsee vom Obersee trennt. Der nächste Halt war bereits am Taleingang zum Glarnerland und das übernächste Rückzugsstadium lag an den Mündungen der Seitentäler.

Das Spätglazial: Ältere bis Jüngere Dryas

In den anschliessenden Jahrtausenden stiessen die Gletscher noch einige Male kurzfristig bis in die Täler vor. Dazwischen lagten wärmere Abschnitte, in denen Wermut, Wacholder und Föhre in unser Gebiet einwanderten. Nach und nach bildete sich in den Tälern eine dünne Pflanzendecke, aber die Hänge blieben lange sehr instabil. Um 14 000–12 000 Jahren vor heute erstreckte sich während kurzer Zeit eine zusammenhängende Wasserfläche von Chur bis zum Bodensee und über Sargans durch das Seetal bis über Zürich hinaus, vermutlich mit einem Seearm im unteren Glarnerland. Schon am Ende der Glazialzeit hatten Schuttfächer aus den Seitentälern und von den Berghängen diesen Riesensee aufgeteilt. Die Täler im Rhein-

tal und zwischen Walensee und Zürichsee wurden weitgehend aufgeschottert. Allerdings blieben diese Gebiete noch bis in unsere Zeit überschwemmungsgefährdet und über weite Gebiete versumpft (beispielsweise das Furttal, die Linthebene und das Rheintal).



Der grosse Rheintal-Linthsee während der Seebildungsphase um 14000-12000 Jahre vor heute
(Zeichnung Bruno Müller)

Die Nacheiszeit (Holozän)

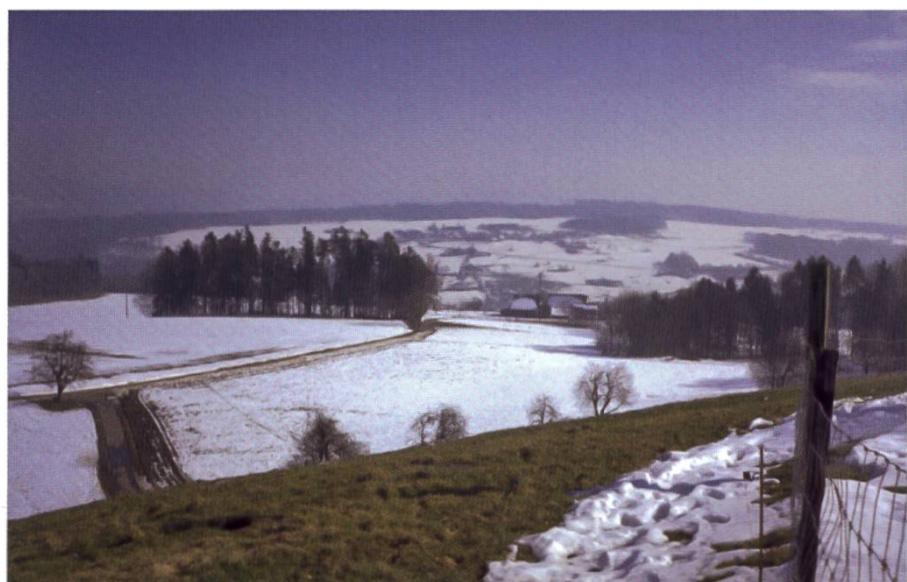
Vor 10 000 Jahren war es dann soweit. Mit dem zunehmend wärmeren Klima entstand eine geschlossene Pflanzendecke, und viele kleinere Seen begannen zu verlanden. Nun wurden Hasel, Eiche, Ulme, Linde und Ahorn wieder heimisch. Später kamen dann Weisstanne, etwas später Buche und schliesslich Rottanne dazu. Die zuerst sehr mageren Schuttböden entwickelten sich nach und nach zu tiefgründigen, humusreichen Waldböden. In unseren Tälern hat dies je nach Exposition (Süd- oder Nordlage, Mulde oder Kuppe) noch einige tausend Jahre gedauert. Die weniger steilen Hänge wurden dadurch verfestigt. Bei Hochwasser wurde zwar immer wieder Kies und Sand herangeführt und die vom Eis befreiten Hänge in höheren Lagen waren immer noch instabil. In den Tälern lag der Schutt aus der Eiszeit. Als die Schuttfracht der Flüsse zurückging, begannen sich diese in den grossen Tälern wieder in die Schotterflächen einzuschneiden. In den Quertälern mit ihren kleinen Flüssen geschah dies nicht. Damit entstanden im Limmattal nochmals Terrassen. Man nennt sie Niederterrassen. Schön ausgebildet sind sie in Wettingen, wo das Kloster auf einer solchen Fläche liegt. Wo vorher Ren, Mammut und Schneehase gelebt hatten, fanden nun auch unsere heutigen Wildtiere genug Nahrung und Schutz. Bär, Wolf und Luchs breiteten sich aus, während das Mammut und der Höhlenbär nebst einer Reihe weiterer Arten ausstarben. Die Pflanzen der Eiszeit wuchsen auf den eisfrei werdenden Hochlagen, wodurch die heutige hochalpine Pflanzenflora entstand.



*Der Egelsee von Westen.
Das Nackental hinter einer grossen Versackung, aufgestaut durch eine zweite, die das Tal absperrte.*

Sackungen und Rutschungen

Die Gletscher hatten sich vielerorts, vor allem in der Risseiszeit, einige hundert Meter tief in die Molasse eingefressen. Dabei hatten sie die Talböden zu breiten Trögen mit steilen Wänden ausgeschürft. Die weichen Molasse-schichten leisteten wenig Widerstand. Sobald die Gletscher wieder zurück-schmolzen, füllte der Schutt ihrer Moränen und das aus alten Ablagerungen aufbereitete Material die entstandenen Becken teilweise oder ganz wieder auf. Wo dies nicht rasch geschah – so wie bei uns – rutschten viele der ihrer Stütze beraubten Hänge in diese Tröge ab. Die meisten langsam aber stetig, einige aber auch lawinenartig. Eine kontinuierliche, wenn auch sehr lang-same Gleitbewegung, hält beispielsweise im Egelseegebiet und in Teilen Bergdietikons immer noch an. Auch am Nordabhang des Altbergs sind noch kleine Sackungen aktiv. Wenn eine solche Rutschmasse als ganze Scholle abgleitet, ohne dabei zerstört zu werden, spricht man von einer Sackung.



Versackungsterrasse am Hasenberg. Der verdeckte Steilhang ist die Gleitfläche (Sprunghöhe 35 Meter).

Am Abrissrand der Sackungsmasse entsteht dabei zuerst ein Graben, der sich nach und nach zu einem Tal vertieft und auch das nachrutschende Ma-terial aufnimmt. Solche hangparallele Einsenkungen nennt man Nackentäl-chen (Eisloch an der Lägern). Nicht selten füllen sich diese mit Wasser und bilden Weiher oder Seen (Egelsee). Eine solche Sackung ist nacheiszeitlich auch vom Aeugsterberg abgeglitten und hat die Reppisch gestaut. Dadurch entstand der Türlersee. Der bewaldete Hang oberhalb Aeugstertal zeigt in seinem Relief noch die typischen Fliesshöcker der nachrutschenden Schot-terpakte. Im Molassegebiet bestehen die Gleitschichten, auf denen die Sack-ungsmassen abrutschen, fast überall aus aufgeweichten Mergeln. Bewegt



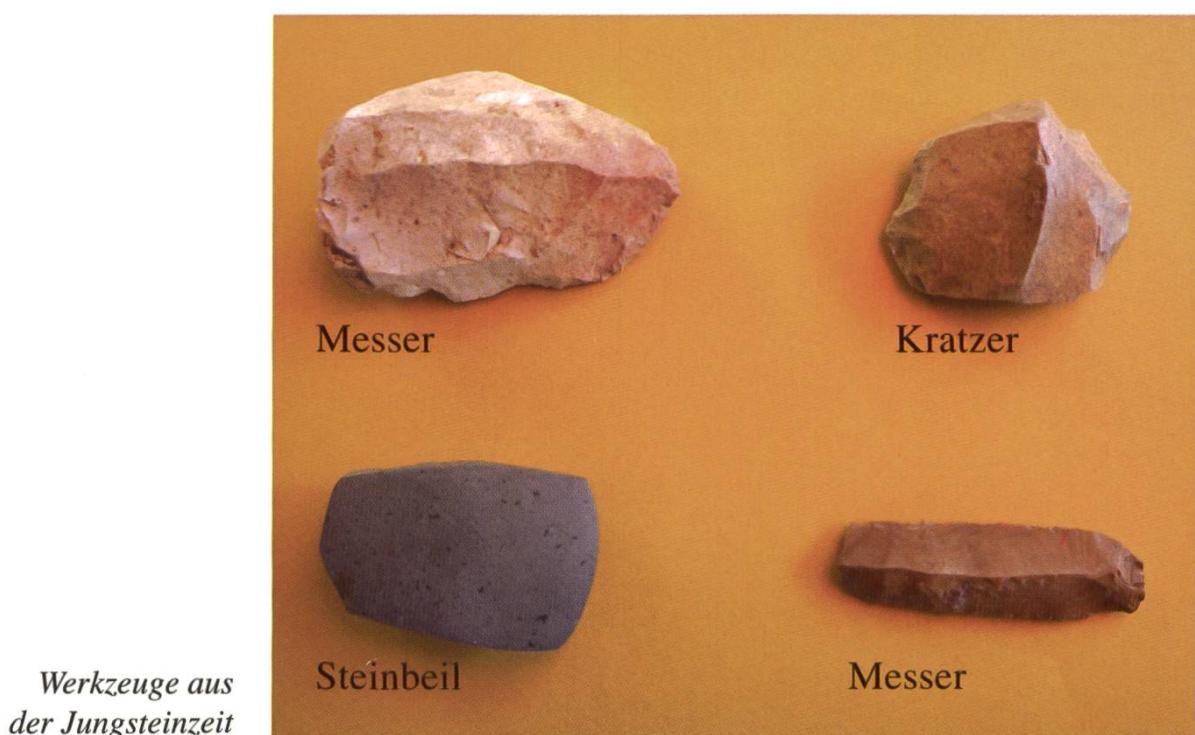
Rutschung am Hang über dem Egelsee. Bäume kippen mit ihren Wurzelstöcken talwärts. Grosse Findlinge rollen über die schlammige Unterlage und der ganze Fahrweg rutscht ab.

sich das Erdreich nach und nach, vor allem an der Oberfläche, nennt man dies eine Rutschung. Sind Bäche mit ihrer Erosionskraft die Ursache, spricht man von Schwemmkegeln oder Schwemmfächern. Grosse Sackungen und Rutschungen sind vor allem dem ganzen Heitersberghang entlang erfolgt, aber auch am Südhang der Lägern. Dietikon, Spreitenbach, Killwangen und Neuenhof liegen auf Schwemmfächern, im Furttal Dänikon und Dällikon. Eine besondere Erscheinung ist der Üetliberglehm, der als breiter Schwemmfächer den Üetliberghang vom Albiguetli bis Albisrieden bedeckt und während vielen Jahren von den Zürcher Ziegeleien ausgebeutet wurde. Er ist durch Auswaschung der feineren Komponenten der Grundmoränen und der Molasse (Mergelschichten) entstanden. Die bis 60 Meter mächtigen Ablagerungen setzten sich auch in einem Föhrenwald am Hangfuss ab und brachten die Bäume zum Absterben. Beim Abbau des Lehms kamen die Baumstümpfe zum Vorschein, die grösstenteils noch aufrecht standen.

Der Mensch erscheint

Die ersten Spuren vorübergehender menschlicher Besiedlung in unserem Land stammen aus der letzten Zwischeneiszeit. Damals fanden zum Beispiel Jäger im Wildkirchli Unterschlupf. Aus der Eiszeit konnten bis jetzt keine Spuren gefunden werden, aber es ist anzunehmen, dass sich immer wieder Menschen auf ihren Jagdzügen in den eisfreien Gebieten aufhielten. Erst nach dem Zurückschmelzen der Gletscher liessen sich die ersten Sippen endgültig nieder. Anfangs waren diese Menschen noch Jäger und Sammler und nutzten die natürlichen Ressourcen. Man nahm, was die Natur bereithielt, aber nicht mehr (Rentierjägerzeit). Das Leben der Menschen war noch

ganz vom Rhythmus der Natur bestimmt. Der erste entscheidende Schritt zu einer intensiveren und dichteren Besiedlung vollzog sich vor rund 4000 Jahren in der Jungsteinzeit (Neolithikum) mit dem Beginn des Landbaus und der Viehhaltung. Man begann den Wald zu roden, um Ackerland zu gewinnen. Das Vieh weidete in den Wäldern. Wiesen gab es nur oberhalb der Baumgrenze, die aber anfänglich noch viel tiefer lag als heute. Die menschliche Tätigkeit übte noch lange keinen nennenswerten Einfluss auf die geologischen Prozesse aus. Erste bedeutende Auswirkungen hatten grossflächige Rodungen. Dabei wurden Berghänge instabil und rutschten ab oder Lawinenhänge verloren ihren Schutzwald. Die Speicherfähigkeit der Wälder hatte das Wasser zurückgehalten und die Bäume hatten die Winde gebremst. Nun schwollen die Flüsse bei Starkniederschlägen rasch an und man musste mit Dammbauten und Kanalisierungen die Hochwasser eindämmen. Dadurch flossen die Niederschläge viel rascher ab, was den Wasserhaushalt grundlegend veränderte. Immer weiter gingen die Eingriffe. Moore wurden trockengelegt, Lawinenhänge verbaut, Seen durch Wehre reguliert, Bäche eingedohlt, Flüsse begradigt oder umgeleitet (beispielsweise der Furtbach, die Glatt, die Limmat und die Linth). Dennoch blieben die Eingriffe lokal und ihre Auswirkungen, von Ausnahmen abgesehen, bescheiden. Heute aber ist der Mensch der wichtigste Faktor in der geologischen Entwicklung der Erde. Er versetzt wirklich Berge. Die Abholzungen

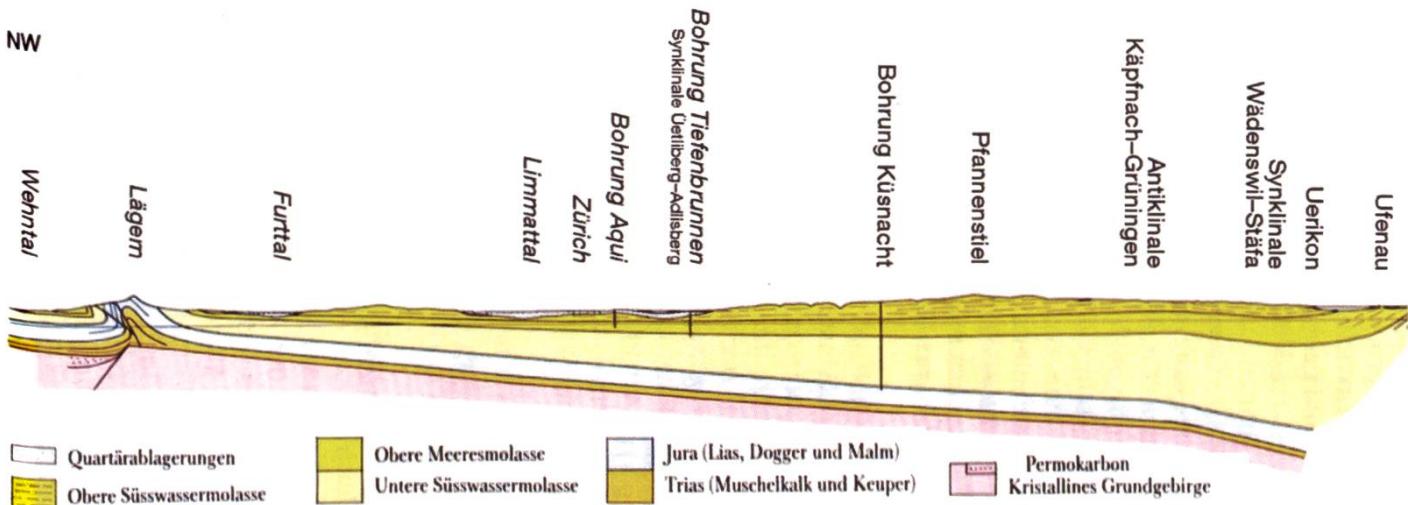


grosser Wälder weltweit, der Abbau von Bodenschätzen, die Versiegelung grosser Landflächen, die Verschmutzung der Meere, die Förderung von Oel, die das 200-fache des neu gebildeten ausmacht. Die Verbrennung von Kohle, Erdöl und Erdgas sind so klima- und reliefwirksam geworden, dass man heute von einer neuen geologischen Ära, dem Anthropozän spricht. Dies bedeutet, dass sich das Holozän seinem Ende nähert. Als in den 1950er Jahren die Klimaindikatoren auf eine globale Klimaverschlechterung hindeuteten, konnte man den Beginn einer neuen Eiszeit nicht ausschliessen. Doch es kam gründlich anders. Die globale Erwärmung beträgt seit dem Beginn der industriellen Zeit nur etwa 1,6° Celsius, schreitet aber weiter fort und kann ohne gewaltige Anstrengungen im Klimaschutz kaum auf die gerade noch erträglichen zusätzlichen 2° Celsius begrenzt werden. Dazu kommt die schleichende Vergiftung von Boden, Wasser und Luft mit chemischen Stoffen, die nicht rasch genug abgebaut werden können. Das Furttal ist davon stark betroffen, gilt doch der Furtbach als das am stärksten von Giftstoffen belastete Gewässer im Kanton Zürich. Die Zahl der Insekten hat sich in den letzten 25 Jahren um 70 Prozent reduziert, diejenige der Fische in unseren Gewässern ebenfalls. Beide sind die Nahrungsgrundlage für unsere Vögel und für viele Nagetiere. Diese wiederum sind die Hauptnahrung von Füchsen und Greifvögeln. Der Verlust an den Beständen der Wildtiere ist gravierend. Der Erfindergeist der Menschen und die Bemühungen der Naturschützer werden diese Entwicklung abschwächen, aber kaum aufhalten können. Wir haben nur eine einzige Erde und müssen alles tun, was in unserer Macht steht, damit die Menschheit überleben kann. Sind wir wohl eine der letzten Generationen die unsere Erde bevölkern?

Das Furttal durch die Brille des Geologen

Die Lägern, die Mutter des Furttals

Ohne die Lägern gäbe es das Furttal in der heutigen Form nicht. Dieser Wall hat während den grossen Eiszeiten den Eisstrom des Linth-Rheingletschers gezwungen, sich an seinem Ostende in einen Glattal- und einen Furttalarm aufzuspalten. Letzterer schrammte dann die Ebene südlich der Lägern aus und tiefe sich in die weiche Molasse ein, 100 bis 150 Meter tiefer als der heutige Talboden liegt. Dabei transportierte der Gletscher auch den Schutt weg, der vom Abhang rutschte, bis die harten Kalkschichten blosslagen. Die Lägern ist für das Furttal zugleich Grenze und Schutzwand, Verkehrshindernis und Aussichtsterrasse, Sonnenmulde und Holzlieferant. Dies ist das erste Ziel, das wir für unsere Wanderungen ausgewählt haben.



Das Querprofil durch das Mittelland zeigt, wie die am Alpenrand einige tausend Meter mächtigen Molasseschichten nordwärts immer dünner werden bis zum Furttal, wo die Schichten zur Lägernfalte aufgewölbt und zerbrochen sind. «Geologie von Zürich» (Heinrich Jäckli, 1989).

Auch für mich, der ich im Limmatthal wohne, ist die Lägern der dominierende Horizont im Norden. Als ich 1958 als junger Lehrer in Dietikon meine 4. Klasse übernahm, gab es im Lehrerzimmer immer wieder Diskussionen, ob es mit Schulklassen gefahrlos möglich sei, über den Lägerngrat zu wandern. Während einer Lägernwanderung waren zwei Buben aus der Klasse einer Nachbargemeinde abgestürzt. Da ich den Weg noch nie begangen



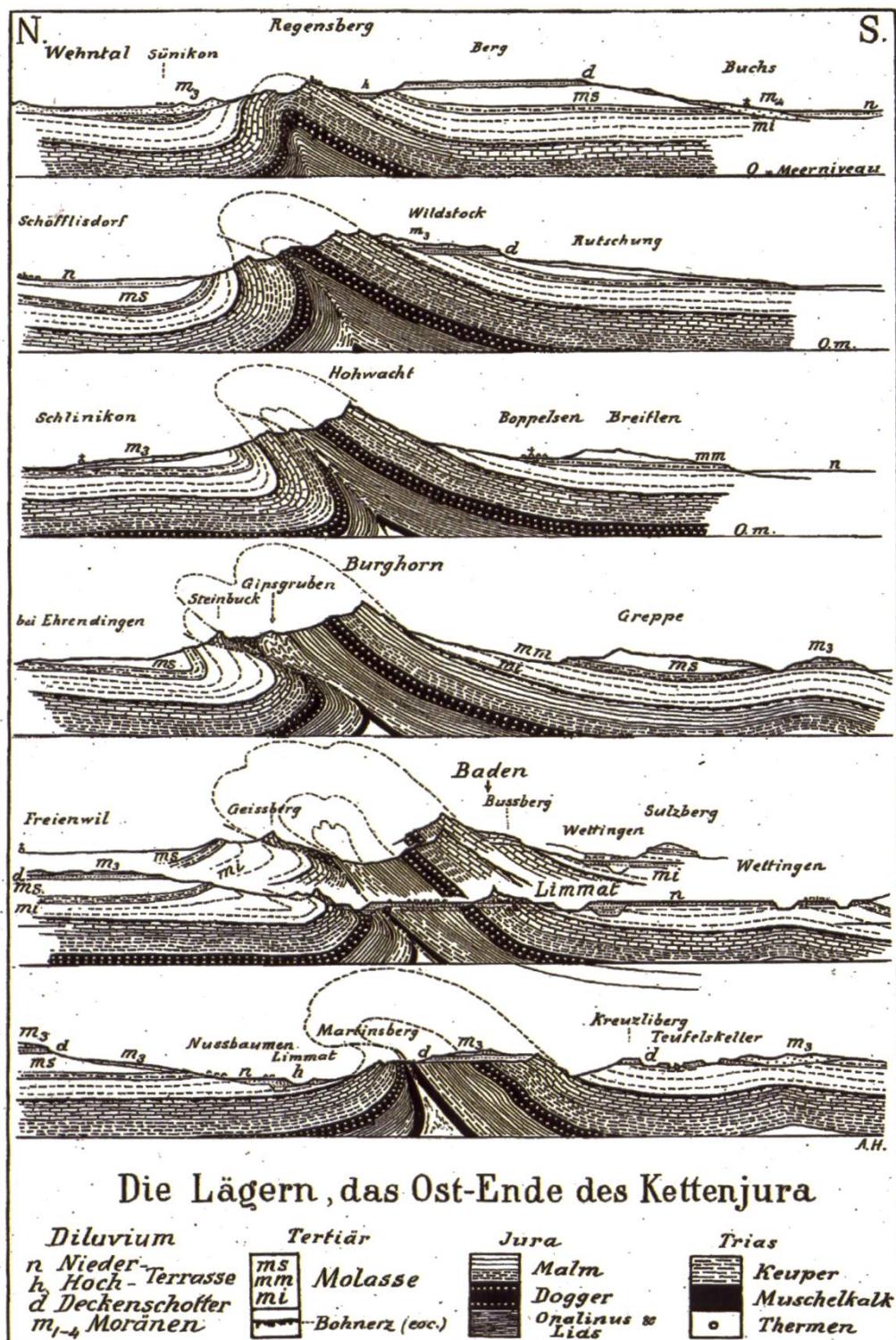
Der Weg über die Lägern – nur für trittsichere Wanderer begehbar.

hatte, packte ich schon an Fronleichnam, der in Dietikon damals noch ein Feiertag war, die Gelegenheit beim Schopf, fuhr mit zwei Kollegen nach Baden und kletterte über den steilen Grat bis zum Burghorn hinauf. Sofort erkannte ich, dass dieser Weg kein üblicher Wanderweg ist und bei Nässe oder Schnee recht gefährlich sein kann. Das Jahr darauf verunglückte dort tatsächlich eine Frau aus unserem Kirchenchor tödlich. In den nächsten 60 Jahren lernte ich nach und nach alle möglichen Wege auf und über diesen östlichsten Ausläufer des Faltenjuras kennen und fast alle sind attraktive Wander- oder Bergwege. Auf meinen letzten Lägern-Exkursionen, die ich mit der Volkshochschule unternahm, wählte ich immer vom Gasthaus Schartenfels aus den Weg dem Südhang entlang, über den Weinbergen von Wettingen, bis zur Spitzkehre unterhalb des Burghorns. Hier beginnt der angenehmste Aufstieg zum Lägernsattel, auf dem man im Fels einige Fossilien erkennen kann (Muscheln, Schwämme, Brachiopoden).

Die Entstehung der Lägern

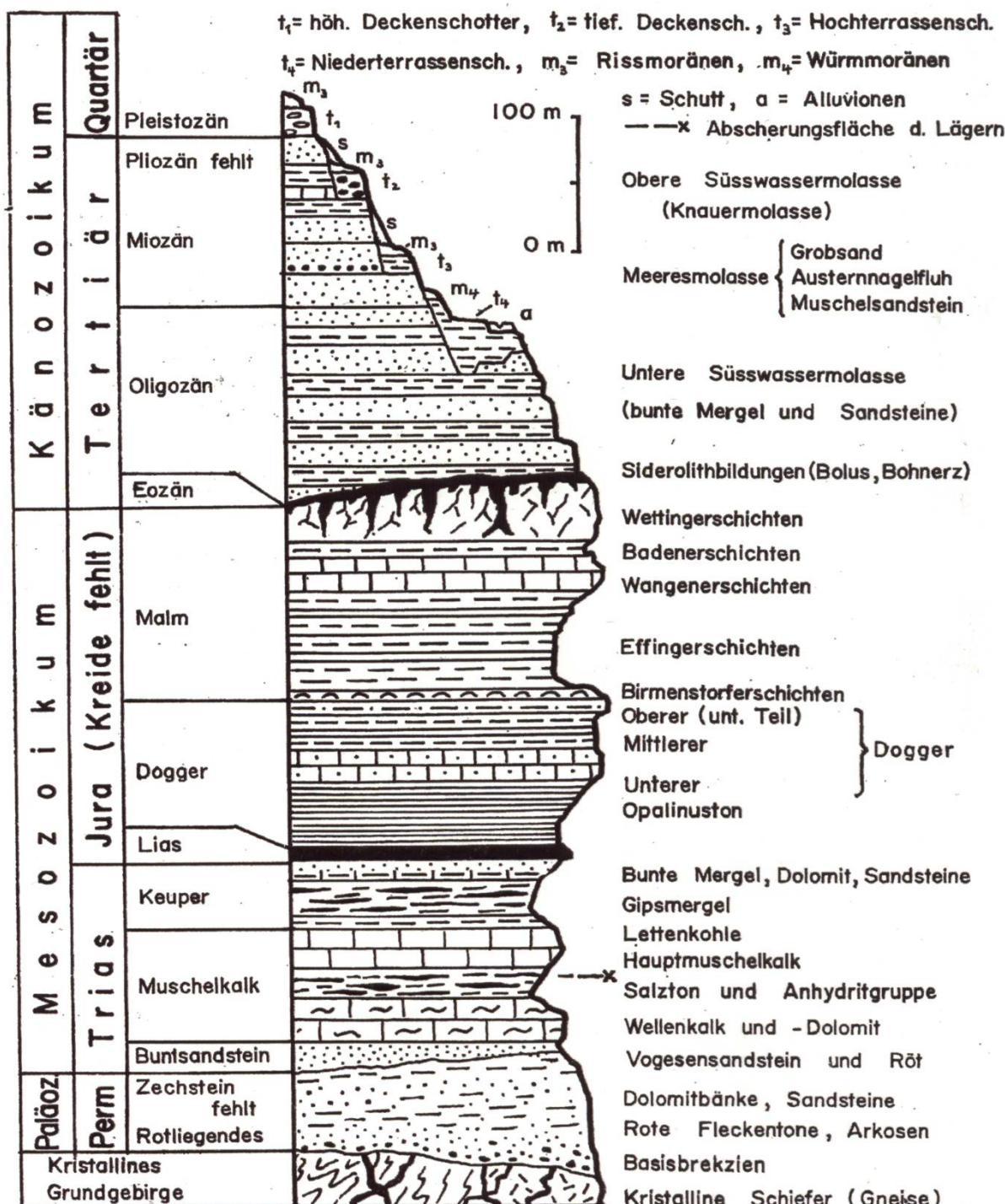
Im Verlauf der Oberen Süßwassermolasse, das heisst vor sieben Millionen Jahren, setzte die Auffaltung des Faltenjuras ein. Die Sedimente, die den Molassetrog nördlich der Alpen gefüllt hatten, waren inzwischen so hart (kompetent) und schwer geworden, dass sie den Schub des Afrikanischen Kontinents, der die Alpen aufwölbte, nach Norden und Nordwesten weitergaben. Die Jura- und Keuperschichten, die in ihren unteren Abschnitten zu einem grossen Teil aus Mergeln und Evaporiten bestehen, bildeten eine für die Verschiebung (Dislokation) günstige Gleitschicht. Die Molasseschichten keilen generell gegen Norden aus. Erst dort, wo sie dünn und damit

leicht genug waren, wurden sie mitsamt den Kalk- und Mergelschichten aus der Jurazeit gehoben und in Falten gelegt. Die östlichste dieser Falten ist die Lägern. In ihrem Kern wurde auch der oberste Keuper mitgefaltet. Das Widerlager für diese Faltung dürfte der Sockel des Schwarzwaldgebirges und möglicherweise eine Horststruktur im kristallinen Grundgebirge sein. Während der Auffaltung brach im westlichen Abschnitt der Scheitel dieser Antiklinale.



Die Lägern, das
Ost-Ende des
Kettenjura.
«Geologie der
Schweiz»
(Albert Heim).

Der nördliche Schenkel blieb liegen und die Gesteinspakete auf der Südseite wurden der Bruchfläche entlang steil gegen Norden aufgetürmt. Eine solche Bildung nennt man Schuppe. Dabei wurde die aufliegende Molasse durch Erosion abgetragen, bis schliesslich die Juraschichten mit den harten Malmkalken der Wangener-, Badener- und Wettingerschichten in die Luft hinausragten. Die Lägern war entstanden.



Profil durch die Lägern. «Geologie der Schweiz» (Albert Heim).

Eine geologische Wanderung über die Lägern

Wenn man von Regensberg herkommend auf der Fahrstrasse zur Lägern emporsteigt, wähnt man sich anfänglich in einem Wald irgendwo auf einem Hügel im Mittelland. Nach Osten hin zieht eine Schmelzwasserrinne nach Dielsdorf hinunter, westwärts gesäumt von Wallmoränen aus der Würmzeit.



Blick von der Lägern Hochwacht nach Süd-Südost. Das Furttal, Altberg, Zürichsee, Albis und Heitersberg, links Pfannenstil und Greifensee, darüber das Alpenpanorama.

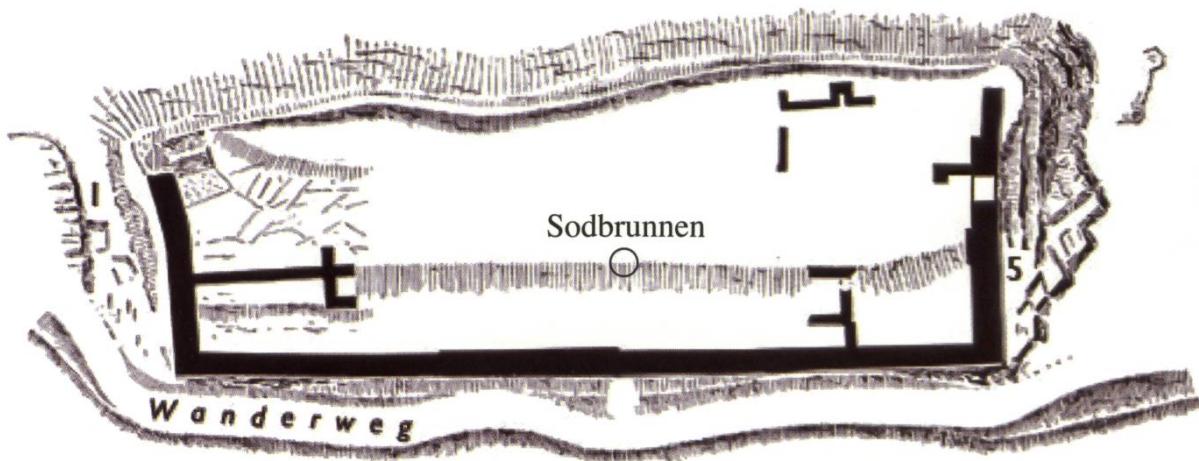
Unter unseren Füssen liegt noch eine Grundmoräne aus der Risseiszeit und gegen Boppelsen hinunter höherer Deckenschotter. Nach einer knappen halben Stunde Wanderzeit, kurz vor der Radarstation, erkennt man plötzlich links einen Grat aus Malmkalk (Badener- und Wettingerschichten). Unvermittelt befinden wir uns im Jura. Nach wenigen Schritten erreichen wir die Hochwacht, und geniessen die herrliche Aussicht.

Schon im Mittelalter stand hier ein Wachtposten, der Sichtverbindung mit anderen Hochwachten hatte, zum Irchel, zum Albis und zum Pfannenstil. Nach Süden weitet sich der Blick bis zum Alpenkranz. Das Panorama zeigt fast alle Gipfel vom Alpstein bis zu den Berner- und Walliser Alpen.

Uns zu Füssen breitet sich das Molasseland aus. Unser Blick schweift über das Furttal zum Altberg, den Zürichberg und den Pfannenstil, das Zürcher Oberland mit Bachtel, Schnebelhorn, Tössstock und Hörnli, von Nordwesten her in das Limmattal mit Heitersberg, Mutschellen, Üetliberg, Albis, Etzel und Höhronen.

Hier ist es reizvoll, sich in die Zeit zurück zu versetzen, bevor es die Lägern gab. Die Erdoberfläche lag mindestens hundert Meter tiefer. Eine von mäandrierenden Flussläufen durchzogene, gegen Süden leicht ansteigende

Ebene breitete sich bis zu dem damals noch nicht so schroffen Alpenkamm aus. Lockere Wälder wechselten ab mit Sümpfen und offenen Wasserflächen. Eine vielfältige Fauna lebte in dieser Parklandschaft. Das Klima war mässig feucht und warm, und die Flora entsprach derjenigen, wie wir sie heute am Mittelmeer haben. In der Zeit der Oberen Süßwassermolasse begann sich hier der Boden zu heben. Ein von West nach Ost streichender Wall hob sich nach und nach aus der Ebene heraus. An seinen Flanken setzte die Erosion ein und es bildete sich ein Kamm, auf dem zuerst die Molasse schichten abwitterten, bis schliesslich der Kalk aus der Jurazeit mit seinen Dolinen und Karstspalten blosslag.



Grundriss der Ruine Alt-Lägern

In den Eiszeiten wurde auch der Lägerngrat einige Male von den Gletschern überfahren. Weil die Eisschicht auf der Kulmination geringmächtig und der Malmkalk recht hart war, wurde hier nur wenig Gestein abgetragen. Anders im Norden und Süden der Kette. Dort lagen Schutt und weiche Molasse, die nun von den beiden Gletscherarmen tüchtig ausgeräumt wurden. Nach dem Abschmelzen des Eises war aus dem langen Hügelzug ein markanter Kalkriegel mit steilen Abhängen und einem schmalen, stellenweise ausgesetzten Grat entstanden, so wie wir den östlichsten Ausläufer des Faltenjuras heute kennen.

An der Hochwacht beginnt der eigentliche Gratweg. Bald einmal wird die Burgruine Alt-Lägern erreicht. Sie wurde vermutlich in den Jahren 1244 bis 1246 erbaut, jedoch schon vor 1300 während der Regensberger Fehde zerstört. Neben der talseitigen Umfassungsmauer sind nur noch wenige Einbauten und ein Sodbrunnen nachgewiesen.

Kurz nach der Ruine Alt-Lägern führt ein Weg nach Otelfingen hinunter.



Burgruine Alt-Lägern.

Die lange Umfassungsmauer gegen Süden ist rekonstruiert worden (Drohnenaufnahme)

Man kommt dabei am alten Steinbruch vorbei. Hier wurden die hellen Kalke der Wettingerschichten abgebaut. Dieser ist nur auf einer tieferliegenden, hangparallelen Waldstrasse erreichbar. Er ist weitgehend verschüttet und eingewachsen.

Wenn man auf dem Gratweg weitergeht, erreicht man am Punkt 852 die aargauische Grenze. Kurz vorher und 200 Meter nachher zweigen weitere Wege nach Süden ab, die aber nicht ganz leicht zu begehen und nicht markiert sind.



Der alte Steinbruch am Südhang (Drohnenaufnahme)



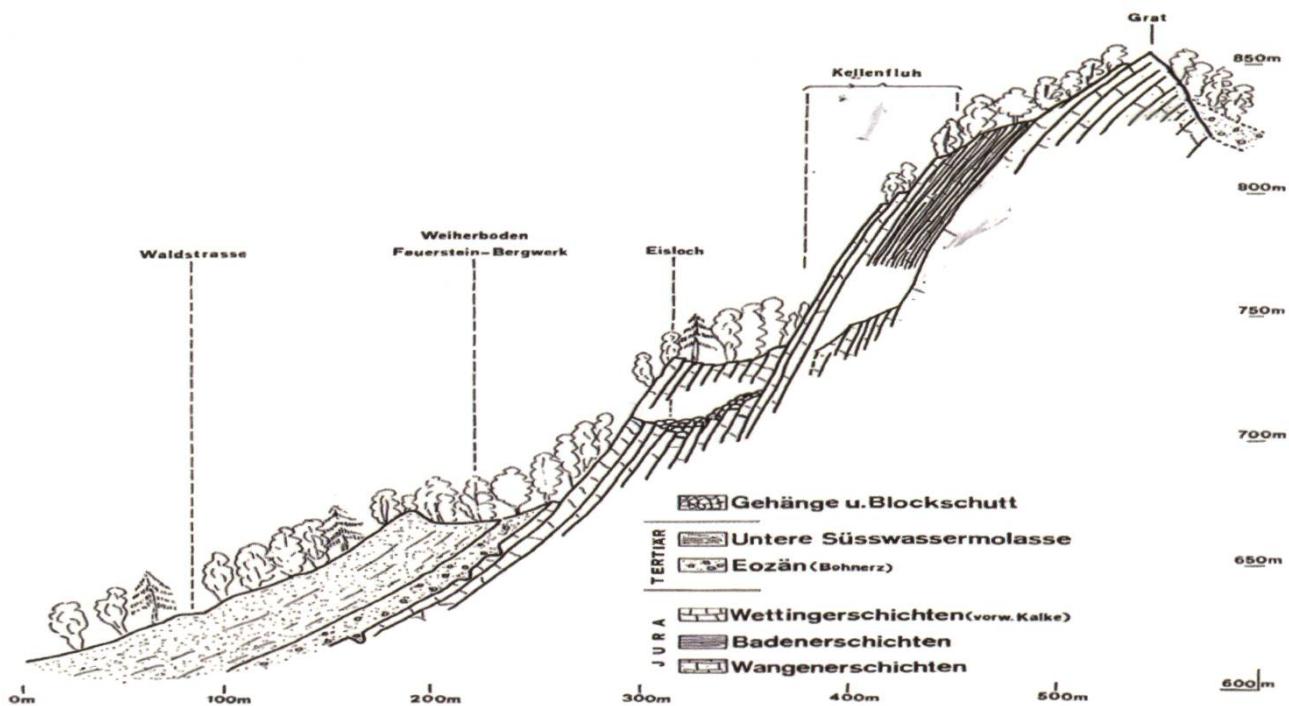
Der Blick vom Burghorn nach Norden (Drohnenaufnahme)

Etwa einen Kilometer weiter erreichen wir das Burghorn mit seiner schönen Aussicht nach Norden. Unser Blick schweift über Niederweningen, Lengnau, über die Egg bis hinunter zum Rhein und den Kalten Wangen bis zum Schwarzwald. Etwas weiter westlich zweigen nach Norden und Süden Wege ab. Der eine führt hinunter zur Gipsgrube und weiter nach Ehrendingen und dem Nordhang entlang bis zum Schartenfels. Der Weg Richtung Süden führt über Cholgrueb nach Otelfingen. Hier kommt man nahe am Eisloch vorbei (vergleiche HVF-Mitteilungsblatt Nr. 6). Ein Chaos von umgestürzten Bäumen liegt in den Mulden des hangparallelen Tälchens, in dem früher oft bis im Juni Schnee lag. Diese Temperatur-Anomalie entsteht dadurch, dass sich im Winter viel Schnee in diesem Tälchen ansammelt und liegen



Das Eisloch von Osten

bleibt. Die Sonne erreicht diese Mulde nicht und ebenso wenig der Föhn. In den klaren Nächten kühlt sich die darüber liegende Felswand sehr stark ab und die kalte schwere Luft sammelt sich in diesem Tälchen, sodass die Temperaturen bis in den Sommer hinein tief bleiben.



Geologisches Profil durch die Lägern-Südflanke längs der Kantonsgrenze Aargau-Zürich beim Weiherboden nach einer Vorlage von Gerhard Senftleben (Umzeichnung von R. Vogler)

Zurück und weiter auf dem Gratweg erreichen wir über den Lägernsattel Punkt 799. Bis hier wurde vor einigen Jahren der Fahrweg von Wettingen her ausgebaut. Dies ist der müheloseste Aufstieg von Süden her. Weiter geht es zur Oberi Lägeren mit der markanten Querstörung, einem Versatz von 40 Meter in der Höhe und 70 Meter in Nord-Süd Richtung. Hier beginnt der anspruchsvolle Gratweg auf den Schichtköpfen der Lägern-Schuppe über das Oberhäuli und den Buck. Nach etwa zweieinhalb Kilometern erreichen wir über ausgetretene Kalkstufen das Restaurant Schartenfels.

Der Altberg und sein Turm

Wer kennt nicht die gemütliche Gaststube auf dem Altberg, in der man auf einer Wanderung von Dänikon, Dällikon, Weiningen, Oetwil oder Hüttikon aus gerne einkehrt. Am leichtesten steigt man von Dällikon her auf. Durch

schönen Hochwald und im kühlen Schatten geht es gemächlich aufwärts. Der Altberg ist ein Molassehügel aus der Zeit der Oberen Süsswassermolasse. Diese Ablagerungen sind also vor mehr als sieben Millionen Jahren auf dem Festland erfolgt. Sie bestehen aus Sand, der an vielen Stellen zu Sandstein verfestigt ist und Mergel in verschiedenster Mischung. Da der Mergel in nassem Zustand recht glitschig werden kann, neigen steile Partien vor allem am Südhang zum Abrutschen. Deshalb mussten hier schon Wege gesperrt werden. In längeren Trockenperioden kann man auch gut beobachten, wie der lehmige Mergel beim Trocknen in kleine Krümel und Plättchen zerfällt. Eine schöne aber weiche Sandsteinbank aus grüngrauen feinen Sanden findet man beim Aufstieg von Oetwil her unterhalb des Naturfreundehauses. Am Nordabhang fallen die Versackungslöcher und Mulden links der Strasse auf. Über den an beiden Abhängen angeschnittenen Mergelschichten treten an mehreren Stellen Quellen zutage. Beim Aufstieg von Weiningen her wird nach starken Niederschlägen bei der Försterhütte ein solcher Quellhorizont sichtbar. An der höchsten Stelle auf 631 Meter über Meer steht der im Jahr



Der Altbergturm

2010 erstellte, wunderschöne Altbergturm aus Lärchenholz. Nach 142 Stufen und vier Zwischenpodesten erreicht man die oberste Aussichtsplattform des 34,40 Meter hohen Turmes. Der Ausblick ist einmalig. Nach Norden begrenzt der langgezogene Hang unseren Blick. Man überschaut das Furttal und erkennt die grosse Mulde am Lägernhang mit der Eingangspforte Oetlingen und Boppelsen im Kern der Mulde. Im Süden liegt uns das Limmattal zu Füssen. Weiter erkennen wir die imposante Kulisse vom Üetliberg über die Albisausläufer von Ringlikon, das Tal von Urdorf, den Honeret, das Mutschellengebiet, den Hasenberg und den Heitersberg bis hinunter gegen Baden.



Vom Altbergturm nach Norden: Das Furttal, Buchs, Boppelsen und die Lägern

Gegen Osten schweift unser Blick ins Glatttal hinaus, wo man die Flugzeuge starten und landen sieht und der Irchel dominant am Horizont steht. Bei gutem Wetter erkennt man den Schauenberg, das Hörnli, die Gipfel des Alpsteins und weiter westlich lässt sich die ganze Kette der Alpengipfel bewundern. Mit etwas Fantasie lässt es sich vorstellen, wie es während den Eiszeiten einmal aussah. In der letzten Eiszeit war der Altberg bis fast zuoberst von Eis bedeckt. Auf den weniger steilen Hängen und teilweise auf dem Plateau liegen deshalb Findlinge der Würmvereisung im Wald verstreut. An einigen Stellen bilden sie Reihen den Höhenlinien folgend. Sie zeigen damit einen Gletscherstand an, der später vom Eis nicht mehr erreicht wurde. Viele dieser kantigen Erratiker bestehen aus hell- bis dunkelgrauem, oft von weissen Adern durchzogenem alpinem Kalk, einige auch aus rotem Ackerstein (Verrucano) oder aus Kalknagelfluh. Seltener sind die weissen, mit schwarzen

Glimmerkristallen gesprenkelten Findlinge aus Punteglia-Granit und die grüngrauen aus Taveyannaz-Sandstein. Ein besonders schönes Exemplar aus diesem Material mit einem Volumen von über 200 Kubikmetern ist der Chindlistein, der etwa auf halbem Wege vom Altberggipfel zum Hüttikerberg, etwa 100 Meter südwärts unterhalb des Weges liegt (Koordinate: 254.675/672.400, siehe Bild Seite 35). Rings um dieses Felsstück liegen weitere Blöcke aus demselben Material. Hier hat der Gletscher in der letzten Eiszeit die Trümmer eines grösseren Felssturzes abgesetzt. Wenn man nordwestwärts Richtung Hüttikerberg weiter geht, sind mehrere Moränenhügel erkennbar, die talwärts ziehen. Es ist eine kleine Endmoräne des Wiesentäli-Lappens aus der letzten Eiszeit. Wandert man vom Turm aus ostwärts, so gelangt man der grossen Waldwiese entlang wieder in den Wald hinein. Wir nehmen den Fussweg über den Grat, der im Norden die Grenze zwischen Dänikon und Dällikon, im Süden die Grenze zwischen Oetwil, Geroldswil und Weiningen bildet. Nach einigen hundert Metern befinden wir uns auf einem beidseits steil abfallenden Wall. Er besteht aus kantigen Gesteinstrümmern verschiedenster Grösse bis zum feinsten Sand. Es ist eine klassische Moräne, die aus der vorletzten Eiszeit stammt. Ihre Form deutet auf eine Mittelmoräne zwischen den beiden sich hier trennenden Lappen des Linth-Rheingletschers hin. Man kann auf ihrer schmalen Krete etwa drei Kilometer ostwärts wandern, immer der Grenze entlang.



Vom Altbergturm nach Osten: Regensdorf, Affoltern, Irchel

Dieser fast über den ganzen Rücken des Altbergs bis gegen Hüttikon erkennbare Wall wurde im obersten Teil vom Würm-Eis nicht überfahren und hat deshalb seine ursprüngliche Gestalt behalten. Die tieferliegenden Partien sind von Würmablagerungen überdeckt. Gegen Osten wird das Gelände flacher und läuft in einem breiten Rücken aus. Hier finden wir im Aemetshau am Waldrand den einzigen Aufschluss im Süßwasserkalk. Dieser wurde im Tertiär in einem kleinen See abgelagert, in den Eiszeiten von Schutt bedeckt und später vom Gletscher wieder freigelegt.



Vom Altbergturm Richtung Südosten: Altberg, Gubrist, Zürich West, Pfannenstil, Haslern, Zürichsee, Üetliberg, Schlieren

Hier gibt es auch ein schönes Beispiel einer Holzleite, eine in der Fallrichtung ausgehobene Rinne von der Bergkuppe hinunter ins Tal. Früher hat man hier im Winter die abgeasteten Baumstämme auf dem Schnee talwärts auf die offene Wiese hinaus rutschen lassen, um sie dann von dort weiter zu transportieren. Unser Weg führt auf dem Wanderweg über die Krete und am Pfaffenbrunnen vorbei nach Dällikon zurück.

Das Zungenbecken von Würenlos

Der Lappen des Rhein-Linthgletschers, der während des Maximalstandes vor 23 000–18 000 Jahren das Furttal durchfloss, hatte seine Stirne bei Würenlos. Dabei wurde eine schöne, halbrunde Endmoräne abgelagert. Steigt man vom

Bickgut südostwärts gegen den Wald hinauf, lässt sich dieser als weit nach Westen ausschwingenden Bogen erkennen. Er verläuft dem Waldrand entlang dem Limmattal zu. Dies ist kein Zufall. Bei der Kultivierung des Bodens hat man auf der steinigen, unebenen Stirnmoräne den Wald stehen lassen, weil hier keine Landwirtschaft möglich war. Dieser Wall ist nur an einer Stelle durchbrochen, und zwar dort, wo der Furtbach in einem kleinen Tobel der Limmat zufließt. Im Maximalstand der Würmgletscher (Killwanger-Stadium) hatten sich hier Furttal- und Limmattallappen fast berührt. Von der Endmoräne des Letzteren sind nur noch einige Reste auf der linken Talseite übriggeblieben. Auf der rechten Talseite erkennt man auf dem Kartenbild, dass der Furtbach vom Limmatarm des Gletschers kräftig nordwärts gedrückt wurde. Bei Buech hatte er einen ost-westwärts verlaufenden Wall aufgeschüttet, der dem Bach den direkten Weg in die Limmat versperrte.



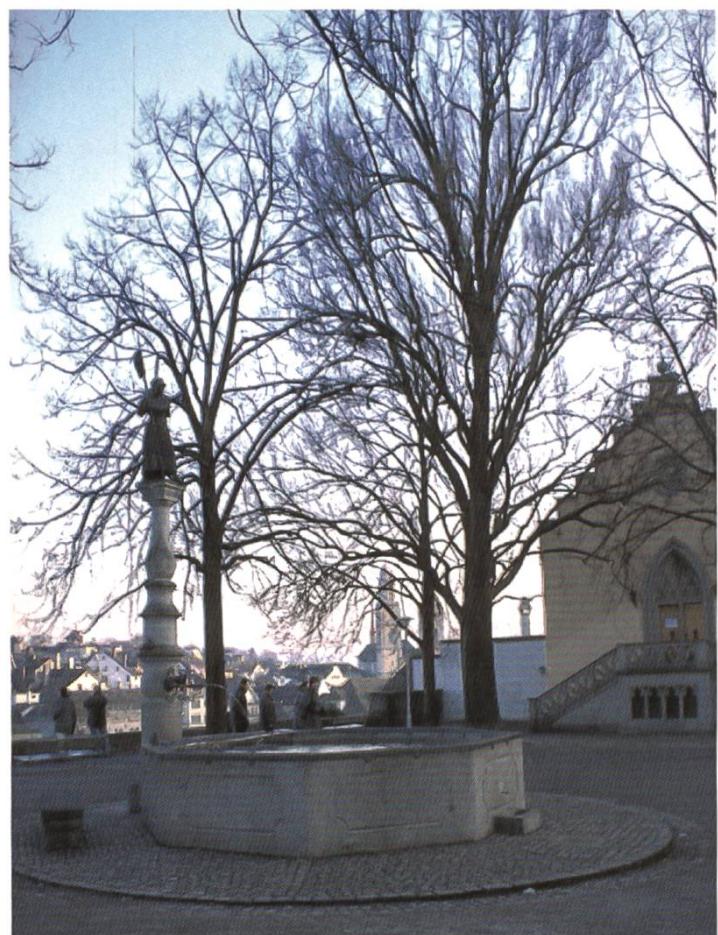
Zungenbecken des Furttalglaciers im Maximalstand der letzten Eiszeit

Während seines Würm-Höchststandes füllte der Gletscher die ganze Talmulde bis zur Höhe des Altbergs und weit an den Lägernhang hinauf aus. Auf der Nordseite entstand deshalb neben dem Furtbach eine zweite kräftige Schmelzwasserrinne hinter dem Gmeumeri-Wald in Richtung Wettingen. Es ist das kleine Tälchen des Lugibaches, das von Otelfingen her kommt. Westlich des Dorfes erkennt man auch drei Drumlins mit schönen Waldkappen. Die beiden westlichen heißen Oggibühl. Sie liegen in einer Linie und zeigen so die Fließrichtung des Eises an. Von der Bahnstation Otelfingen an ostwärts bis Adlikon dehnte sich nach dem Abschmelzen des Eises ein recht grosser, flacher See aus. Dort hatte der Gletscher eine Zeit lang Halt

gemacht, bevor er sich endgültig aus dem Furttal verabschiedete. Er hinterliess weitere Weiher und Seen, von denen nur die beiden Chatzenseen übrig blieben. Alle anderen verlandeten und wurden zu Streueland. Im 19. und 20. Jahrhundert wurden diese Gebiete entwässert und anschliessend als Kulturland genutzt. Die Dörfer liegen alle etwas erhöht am Rand des Tales. Hier war man vor Überschwemmungen sicherer. Auf den trockeneren Partien des Talbodens wurde dank dem fruchtbaren Grundmoränenboden seit jeher Ackerbau betrieben.

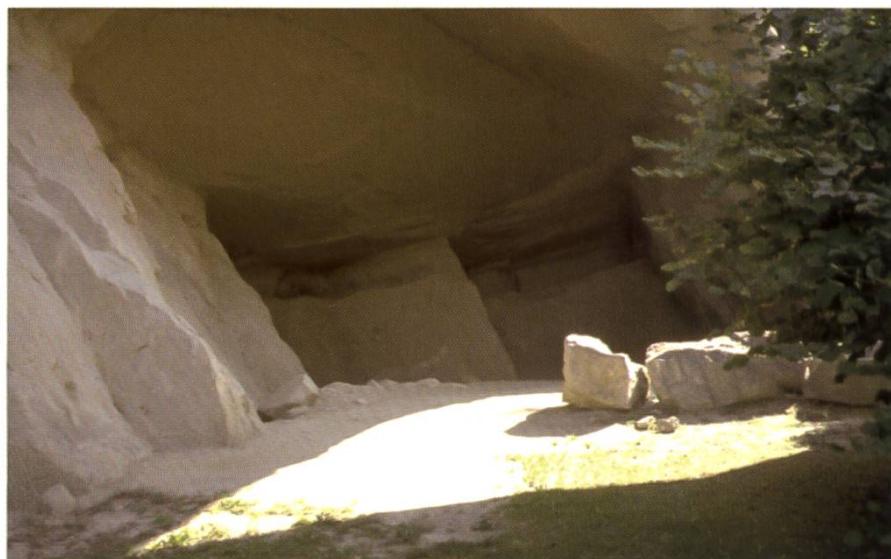
Der Steinbruch am Pfaffenbühl

Von weit her im Limmattal erkennt man die gelblichweisse Felswand des Würenloser Steinbruchs. Hier wurde schon in römischer Zeit der Muschel-sandstein aus der Oberen Meeresmolasse abgebaut. Es ist ein recht harter, gut zu bearbeitender Stein, der von Steinhauern sehr geschätzt wurde. Vor allem in der Stadt Zürich sind Steinplastiken, mehrere Brunnen, aber auch Fensterbänke, Türstürze und Gewände aus diesem Material zu finden.



*Der Brunnen auf dem Lindenhof Zürich
ist aus Würenloser Muschel-sandstein*

Der Würenloser Stein enthält partienweise viele Versteinerungen (Brachiopoden, Meerschnecken, Seelilien, Schalen von Austern und Jakobsmuscheln, Seesterne, Seeigel und Hafischzähne). Auch Knochen von Delphinen, Seekühen und Walen wurden gefunden. Dieser Stein entstand aus den Ablagerungen in einem flachen Meer nahe der Küste. Hier wurden Sand und die Trümmer der Schalen verschiedener Meeresbewohner angeschwemmt und nach dem Absinken des Strandes (Transgression) von weiteren Sand- und Schlammschichten zugedeckt. In diese Schichten drang später mit gelöstem Kalk gesättigtes Wasser ein. Der Kalk kristallisierte zwischen den Sandkörnern aus. Dadurch wurden sie zusammengekittet, in einigen Partien fester als bei einem Maurermörtel. Über und unter dieser Schicht ist der Sand weniger verfestigt. Deshalb konnten sich hier auch Höhlen bilden. Die Steinbrüche sollen schon von den Römern genutzt worden sein. Sie waren bis in die Mitte des letzten Jahrhunderts in Betrieb. Die Gebäude stehen heute noch, und ausgebrochene Steinquader und -Platten erinnern an den Steinbruchbetrieb.



Die Emma Kunz-Grotte

Von Menschenhand geschaffen ist die weit herum bekannte Emma Kunz-Grotte, die auf dem Areal des ehemaligen Steinbruchs liegt. Sie soll ein ganz besonderer Kraftort sein. Der aus dieser Schicht entnommene, sehr feine hellgelbliche Sand gilt als Heilmittel und wird in alle Welt unter dem Namen Aion-A versandt. In einem der Gebäude des ehemaligen Steinbruchs ist das Emma Kunz-Zentrum und ein Museum eingerichtet. Hier sind neben den Arbeiten von Emma Kunz auch schöne Fossilien ausgestellt, die grösstenteils aus dem Steinbruch stammen. Besucher des Steinbruchs und

der Emma Kunz-Grotte müssen sich anmelden und erhalten dann eine bestimmte Zeit zur Besichtigung zugewiesen. Weitere frühere Abbaustellen, wo der Muschelkalk gebrochen wurde, liegen östlich des Steinbruchs im Wald bis gegen den Kempfhof hinüber. Auch auf der gegenüberliegenden Talseite, am Kreuzliberg südlich von Neuenhof, wurde dieser Muschelkalk abgebaut. Die Grube ist längst geschlossen, weitgehend überwachsen und als Privatgelände leider nicht mehr zugänglich. Auch hier hat man den begehrten Stein teilweise unter Tage abgebaut, sodass auch hier eine Höhle entstanden ist.

Die Kiesgrube Tägerhard

Auf der Strasse von Würenlos in Richtung Wettingen durchschreiten wir gleich unterhalb des Steinbruchs einen Engpass. Bis hierhin hat der Furttallappen des Linth-Rheingletschers im Maximalstadium der letzten Eiszeit gereicht. Es ist der Übergang über die Endmoräne aus dem Becken von Würenlos in die Externzone des Zungenbeckens. Wir kommen auf die weite Schwemmebene des Tägerhard hinaus. Schauen wir zurück, so erkennen wir den langgestreckten, sanft abfallenden Hang der Stirnmoräne. Das Tä-



Kiesgrube Tägerhard um 2002. Der aufgefüllte Wettingersee. Tiefste Schichten: Grobes Geröll umgelagert aus den Endmoränen von Furttal- und Limmattal-Gletscher. Darüber Hochwasserablagerungen Kies und Sand.

gerhard ist eine Niederterrasse, aufgeschüttet mit Material der Limmat und in den tieferen Bereichen auch mit Material aus dem Furttal. Hier wurden während vielen Jahren gewaltige Mengen Kies abgebaut. Ein grosser Teil der Gruben ist bereits wieder aufgefüllt und das Land rekultiviert. Während des Kiesabbaus kamen vor Jahren mehrere riesige Findlinge von 50 bis 200 Kubikmetern aus Kalknagelfluh zum Vorschein.

Da sich ein Transport dieser teilweise drei bis vier Meter hohen Schwergeichte nicht lohnte, blieben sie liegen. Ein Blick in die noch offenen Teile der Gruben ist noch immer beeindruckend. Die Schichten liegen weitgehend waagrecht. An wenigen Stellen sind Uferschüttungen erkennbar, die belegen, dass ein mäandrierender Fluss diese Kies- und Sandmassen abgelagert hat. Die grössten Blöcke sind kaum vom Fluss transportiert worden. Die untersten, heute nicht mehr aufgeschlossenen Schichten stammen von der grössten Eiszeit (Riss) oder einer noch älteren Vergletscherung, die unser Gebiet mindestens bis zur Lägern bedeckt hatte.

Bei Regen mache ich gerne einen Besuch in der Kiesgrube. Die Steine sind nass und ihre Farben frisch und kontrastreich. Dann möchte ich am liebsten eine schöne Auswahl der vielfältig gemusterten und geformten vom Wassertransport glattgeschliffenen «Wackelsteine» mitnehmen.

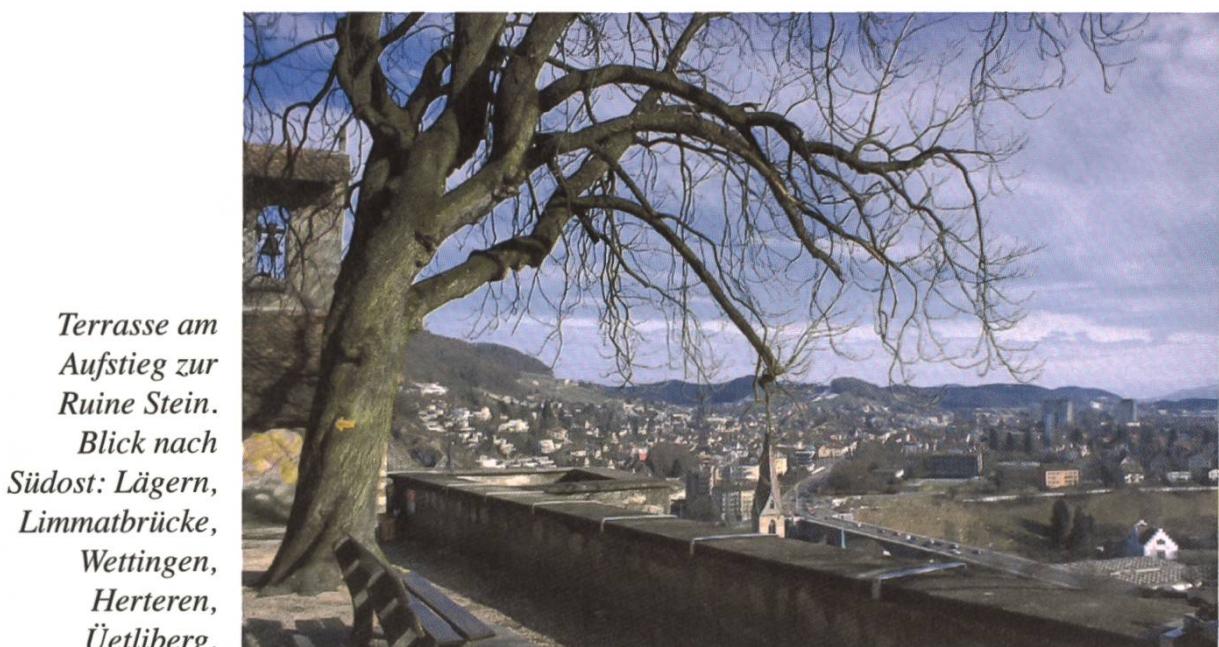


Aussenseite der Stirnmoräne von Würenlos

Geologische Sehenswürdigkeiten rund um das Furttal

Die Burgruine Stein

Ein bei sonnigem Wetter schweisstreibender Aufstieg unmittelbar aus der Altstadt von Baden bringt uns hinauf über die steilgestellte Kalkschuppe aus den Badener Schichten. Dieser harte, massive Malmkalk bildet einen scharfen Grat, auf dem das Bollwerk Stein gebaut wurde. Von Terrasse zu Terrasse steigt man aufwärts an kleinen Gärtchen vorbei und schliesslich durch ein Torbauwerk auf die oberste Plattform hinauf. Hier lohnt sich ein Blick talaufwärts. Wir erkennen an die Lägern südwärts anschliessend den Sulperg, Hasel und Altberg, in der Ferne den Üetliberg und nach rechts schauend den Heitersberg. Gleich gegenüber erhebt sich die von dunklem Tannenwald verhüllte Baregg. Im Talboden auf der flachen Terrasse über der tief eingeschnittenen Limmat liegt Wettingen und diesseits der Hochbrücke das Schulhausquartier von Baden. Am Hangfuss zieht das alte Limmattal westwärts gegen Meierhof, Dättwil.

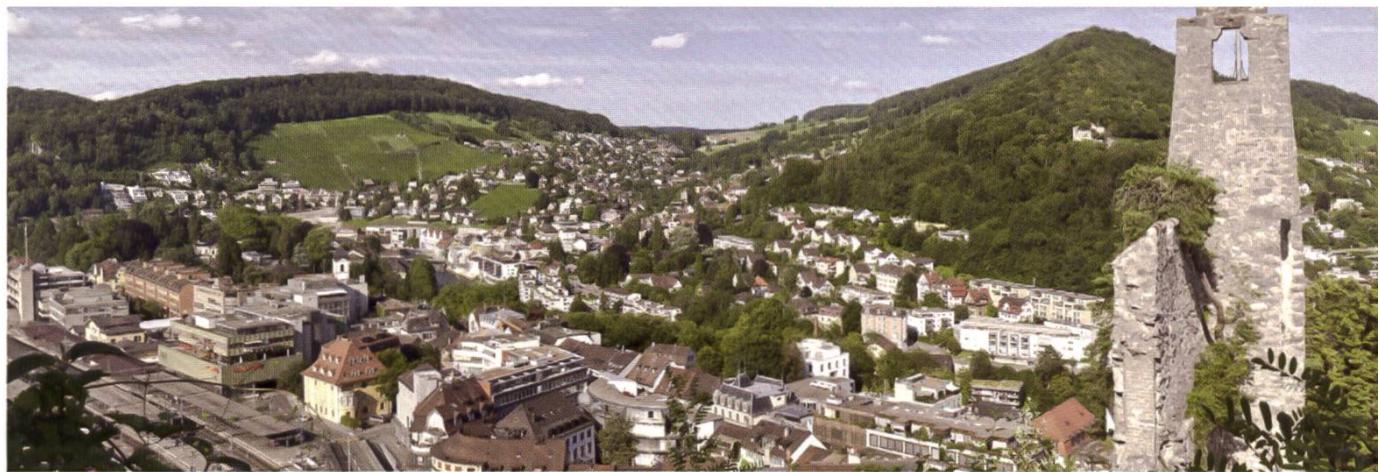


*Terrasse am
Aufstieg zur
Ruine Stein.
Blick nach
Südost: Lägern,
Limmatbrücke,
Wettingen,
Herteren,
Üetliberg.*

Auch hier ist es spannend sich vorzustellen, wie diese Landschaft vor etwa einer halben Million Jahren ausgesehen hat. Als vor der grössten Eiszeit (Riss) noch keine Klus die Lägernkette durchbrochen hatte, verlief dieser steile Grat vom Schartenfels her ungestört und weiter westwärts in Richtung Baldegg, Birmenstorf. Die Lägern und die Baregg, aber

auch der Talboden, lagen damals noch höher. In der Zeit der grössten Vergletscherungen lag alles unter Eis. Bei Dättwil staute der Reussgletscher den Abfluss der Limmat. Diese schnitt sich in einer Scharte etwa 100 Meter westwärts von unserem Standort in die Lägernfalte ein und floss nun durch eine enge Schlucht nordwärts (SCHINDLER, 1978). Dies dauerte aber nicht sehr lange. In der nächsten Vereisung wurde dieser Durchbruch wieder verstopft, und das Wasser fand einen neuen Weg über eine östlich davon liegende Senke in der Lägernkette, die heutige Klus entstand.

Nach einer Verschnaufpause steigen wir hinauf zur höchsten Kanzel. Jetzt blicken wir nach Norden. Die Stadt Baden liegt uns zu Füssen. Man erkennt den Bahnhof, das Industriegelände, gegen die Limmat hinunter das Bäderviertel und rechts die Altstadt. Im Hintergrund erkennen wir die Hügel über Obersiggental und ostwärts den Geissberg mit seinen Rebbergen in der Goldwand. Dieser Rebberg trägt seinen Namen nicht umsonst. Der steile Südhang auf den wärmenden Kalkschichten ist vor der Bise gut geschützt und im Sommer ein rechter Backofen. Weiter nach Osten schliessen sich jenseits der Limmat die sanften Hänge von Ennetbaden an, die zum grössten Teil im Faltenkern der Lägern auf den älteren Gesteinen des jüngsten Mesozoikums und des ältesten Jura (Dogger und Lias) liegen. Anschliessend schwingt sich der Hang steil aufwärts zum Lägerngrat mit dem Restaurant Schartenfels. Über der Limmat liegen die Malmkalkschichten bloss und scheinen wie mit einer Säge zerschnitten. Die Kalkplatten des einst horizontal liegenden Meeresgrundes sind zu einem kühnen Gewölbe verbogen, dessen nördlicher Teil fehlt. Die Schichten sind bis 50 Grad steilgestellt. Die Limmat strömt, tief eingeschnitten, zuerst nach Nord-Nordwesten, dann nach Nord-Nordosten und anschliessend von hier aus nicht mehr sichtbar in einem spitzen Bogen gegen Westen am Martinsberg vorbei in Richtung Turgi. Dieser eigenartige Verlauf gibt Rätsel auf, kann aber mit einem grossen Ausbruch aus der Arena vom Österliwald und Martinsberg her erklärt werden. Dadurch wurde das frühere Limmatbett eingedeckt und der Flusslauf nach Nordosten gedrückt. Zugleich wirkte die Zentrifugalkraft des Wassers, das am Prallufer das Ufer unterspülte. Die Flussschleife wurde so langsam nordwärts getrieben und verbreiterte dabei die Klus zur heutigen Grösse. Das Badener Thermalwasser darf nicht unerwähnt bleiben, ist es doch schon von den Römern genutzt worden wie der Name «Aqua» verrät. Das mit 47° Celsius heisse und mit über 4,5 Gramm pro Liter mineralisierte Thermalwasser entströmt 17 gefassten Quellen, die zusammen durchschnittlich 750 Liter in der Minute liefern. Natrium-, Calcium-, Chlor-, SO_4 -Ionen und



Blick von der Ruine Stein nach Osten: Im Vordergrund Altstadt, Industriegebiet, Bahnhof. Darüber Hörndl, Geissberg, Ennetbaden, Irchel und Lägern.

andere gelöste Stoffe machen dieses Thermalwasser zu einem therapeutisch wirksamen Medium, das vor allem bei rheumatischen Erkrankungen eingesetzt wird, aber auch bei mehreren anderen Leiden gute Heilerfolge bringen kann. Dass diese Therme gerade hier an die Erdoberfläche austritt, ist kein Zufall. In der Badener Klus reichen Querbrüche bis mindestens in die tiefen Schichten des Muschelkalks hinunter. Bis heute ist nicht restlos geklärt, woher die verschiedenen Anteile des komplex zusammengesetzten Wassers kommen. Gewiss ist etwas Oberflächenwasser dabei, aber der Hauptanteil stammt aus dem Muschelkalk. In etlichen hundert Metern Tiefe wurde dieses Wasser aufgeheizt und in einer jahrelangen Verweilzeit mineralisiert. Ein kleiner Teil ist aus Kristallen ausgetriebenes Urwasser. (Gips wird beispielsweise durch solche Dehydrierung zu Anhydrit und gibt dabei Wasser und SO₄-Ionen ab.) Die Quellen von Baden fördern gesamthaft pro Minute 3,5 Kilogramm gelöste Mineralien an die Erdoberfläche, das sind in der Stunde 200 Kilogramm, etwa fünf Tonnen pro Tag, 1800 Tonnen im Jahr. Seit der letzten Eiszeit sind dies 18 Millionen Tonnen oder acht Millionen Kubikmeter Gestein. Dabei müssen in der Tiefe grosse Hohlräume entstanden sein. Die heutigen 17 Quellen sind durch ein kantonales Gesetz vollständig geschützt und dürfen nicht verändert werden. In der ganzen Klus Baden sind keine Tiefbohrungen erlaubt. Die Ausflusshöhen der Wasserfassungen dürfen nicht verändert und das Wasser darf nicht aus Fassungen gepumpt werden. Genaue Temperaturmessungen haben nachgewiesen, dass auch ein Teil des Thermalwassers aus Spalten im Limmatbett austritt. Die Gesamtleistung dieser Therme ist also noch grösser. Könnte man auch dieses Wasser fassen und nutzen, würde wohl noch manch einer seine Rückenprobleme loswerden.

Die Nagelfluhtürme im Teufelskeller

Wir setzen unseren Rundgang rings um das obere Limmattal fort und steigen in die Tiefen des ehemaligen Limmattals in Richtung Bahnhof Oberstadt ab. Von dort aus führt der Weg über die Bahn und durch den Wald am Chrüzliberg aufwärts. Wenn man in Richtung Baregg und Heitersberg weiterwandert, kommt man in eine urtümliche, ja unheimliche Gegend. Ganz unvermittelt steht man vor hausgrossen Nagelfluhklötzen und -türmen, zwischen denen sich tiefe Gruben öffnen und steile Felsrippen durchziehen. Seit dem Sturm Lothar versperren auch Baumstämme und Wurzelstöcke die Wege. Das Ganze gleicht einem undurchdringlichen, urtümlichen Labyrinth, und unwillkürlich kommen einem die schauerlichen Bilder von Arnold Böcklin in den Sinn. Kein Wunder haben sich die Leute in alten Zeiten Gedanken gemacht, wer wohl in diesen Höhlen hause. Dass nur der Leibhaftige für solche «Bauten» in Frage kam, war bald klar. Feucht und finster ist es in diesen Abgründen, und nur freche Buben trauten sich, in diesen Löchern herumzukriechen – bis es erste Unfälle gab.



*Nagelfluhturm im
Teufelskeller*

Tüfels-Chäller heisst dieses eindrückliche Chaos. Wie aber sind diese Türme und Höhlen entstanden? Die Baregg und der ganze Höhenzug des Heitersbergs sind Molassehügel, die in den grössten Eiszeiten von den Gletschern

überfahren wurden. Anfänglich war das Gelände noch flacher und nur leicht nach Norden abfallend. Die grossen Täler von Glatt, Limmat und Reuss waren noch untiefe Mulden. Beim Abschmelzen der Gletscher bildeten sich in der weichen Molasse breite Flussrinnen. Bei Hochwasser wurden darin mächtige Schichten von kalkhaltigem Schutt aus der Kalkbedeckung der sich auftürmenden Alpen abgelagert. Dieser verfestigte sich in der Folge zu einem kompakten Deckel aus Nagelfluh. In den Zwischeneiszeiten und den letzten beiden Vereisungen tieften sich die Flüsse weiter in die weiche Molasse in den Talböden ein und die Gletscher weiteten die Täler aus (Furttal, Glattal, Limmattal und Reusstal). Auf den Höhen aber blieben die zum Teil verfestigten Kies- und Sandmassen aus den ersten Eiszeiten liegen (Höherer und Tieferer Deckenschotter).



Links: Kalk-Nagelfluh (Konglomerat) vom Rossberg aus der Unteren Süsswassermolasse. Alter mindestens 24 Millionen Jahre. Mitte: Löcherige Nagelfluh vom Teufelskeller aus einer der ältesten Eiszeiten. Alter circa 1 Million Jahre. Rechts: Punteglia Granit aus dem Vorderrheintal. Leitgestein des Rheingletschers.

Die Nagelfluhen im Teufelskeller gehören zum tieferen Deckenschotter. Dieser wird der «Mindel»-Eiszeit zugeschrieben. Wir finden entsprechende Schichten unter anderem auf dem Gubrist, der Haslern und einen ganz kleinen Rest auf dem Buechbüel oberhalb Wettingen. Solche Deckenschotter lagen früher auf den meisten der umliegenden Höhen. Während den späteren Vergletscherungen wurde der grösste Teil dieser Schotter wieder abgeschürft und weggeschwemmt. Wo sie liegen blieben, bildeten sie bis zu 30 Meter mächtige Kies- oder Nagelfluhbänke. Die Gletscher der Risszeit hatten sie alle überfahren und die lockeren Anteile weitgehend wegerodiert. Die Gletscher

der letzten Vereisung erreichten die harten Reste nicht mehr. Sie weiteten und vertieften die Täler. Die riesigen Wassermassen, die bei Starkniederschlägen am Ende der Eiszeiten durch das Limmattal strömten, unterspülten den Hang an der Baregg. Nach dem Auftauen des Permafrostes begannen grössere Teile des durchfeuchteten Nordhangs langsam abzugeleiten. Zuoberst auf dem Hügel lag ein Deckel aus Nagelfluh, unmittelbar darunter weiche, nasse Mergelschichten, die zudem leicht nach Norden geneigt waren. Am steilen Hang begannen auch diese zu „kriechen“. Die Nagelfluh, ihrer Unterlage beraubt, zerbrach nach und nach. Grosse Blöcke begannen auf ihrer Unterlage talwärts zu gleiten. Einige blieben dabei schön aufrecht, andere kippten oder lösten sich in Kies und Geröll auf. Dazwischen bildeten sich tiefe Gräben und teilweise sogar Höhlen. Der Teufelskeller war geboren. Diese Gleitbewegung dauert übrigens noch an. Als ich vor 40 Jahren das erste Mal dort war, standen noch zwei weitere Nagelfluhsäulen. Inzwischen sind sie abgebrochen und ihre Trümmer sind den Hang hinuntergekollert, einige bis zum Waldrand in der Brunnmatt. Der Hanganriss oberhalb des Teufelskellers mit seiner aktiven Gleitzone ist in dieser Zeit um einige Meter breiter geworden. Vor allem im Frühling, wenn der Boden auftaut, rieseln Sand und Steine von diesen Felswänden. Es ist nur eine Frage der Zeit, bis sich die Nagelfluhsäulen im Teufelskeller in schlichte Kieshaufen verwandeln werden.

Die alte Gipsgrube von Oberehrendingen



Die Gipsgrube Oberehrendingen (1893). «Geologie der Schweiz» (Albert Heim).

Einer der eindrücklichsten Aufschlüsse in unserer Gegend ist die alte Gipsgrube von Oberehrendingen. Man erreicht sie vom Dorfzentrum her auf einer guten Fahrstrasse, die südwärts geradewegs auf die Lägern zuführt. Die alten Fabrikanlagen bestehen teilweise noch und auch die Rollbahn, auf welcher der abgebaute Gips transportiert wurde. Etwa 200 Meter vom Hangfuss entfernt liegt ein Parkplatz. Der Weg führt von hier aus zuerst etwa 100 Meter dem Hang entgegen bis zu einem Bächlein. Diesem entlang führt der Fussweg halblinks aufwärts. Links an diesem Weg sind mehrere Hügel zu sehen. Hier wurde der Abraum aus der Grube deponiert. Kaum 100 Meter weiter steht man unerwartet vor dem einmaligen Anschnitt durch die Antiklinale im unteren bunten Keuper oder Gipskeuper. Die ehemalige Abbauwand mit dem vollkommen ausgebildeten Gewölbe ist über 50 Meter hoch. Hell leuchten die Gipsschichten aus den dunklen Mergeln heraus. Ein steiles Treppchen führt durch bröcklichen Schutt hinauf. Gelblichweiss bis hellrosa gefärbte Gipslagen (Rosengips) wechseln mit wenige Zentimeter mächtigen, graubraunen, mergeligen Schichten.



*Links amorpher Gips,
Mitte Fasergips,
Rechts Rosengips*

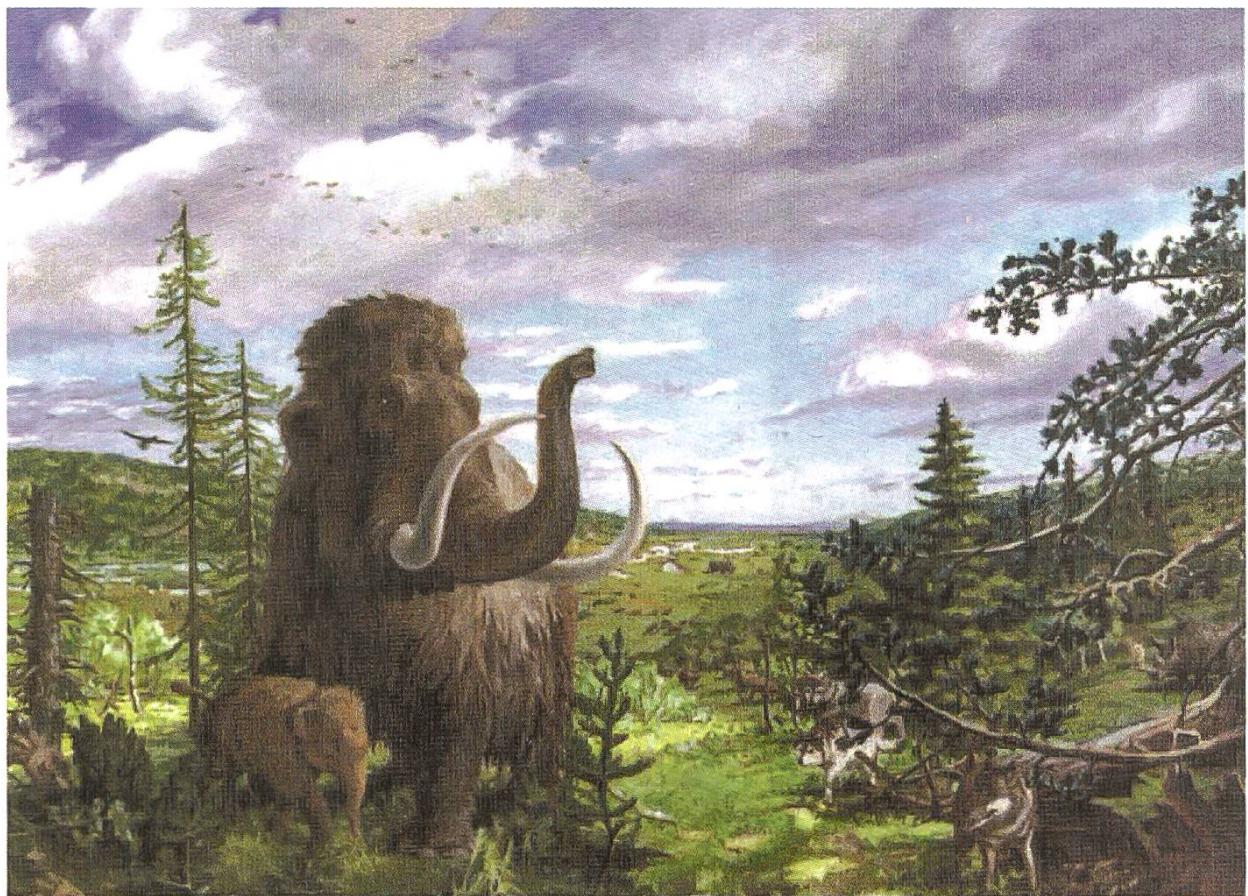
Die Ablagerungen stammen aus einer Zeit, in der hier tropisch heißes Klima herrschte. In einer flachen und zeitweise wieder überfluteten Lagune verdunstete das Wasser. Gips, Mergel und Salz wurden abgelagert. Gips gehört wie Kochsalz zu den Evaporiten (Verdampfungs-Rückständen). Das Salz muss seiner sehr hohen Löslichkeit wegen später wieder ausgewaschen worden sein. In ehemaligen Klüften ist schneeweisser, alabasterartiger Fasergips auskristallisiert, der in dünnen Bändern die Faltung zusammen mit den anderen Komponenten mitgemacht hat. In jeder dieser seidenglän-

zenden Schichten erkennt man eine Mittellinie. Hier haben sich die von beiden Kluftwänden her zusammenwachsenden Kristalle vereinigt. Dieses Mineral muss schon vor der Faltung ausgeschieden worden sein, denn die ursprünglich senkrecht zur Kluftwand stehenden Kristalle sind durch die Faltung schiefgestellt worden (Verformung durch Stress). In den obersten Schichten, direkt unter dem Humus, ist die älteste Juraformation, der Lias (schwarzer Jura) aufgeschlossen. Es sind dunkle Mergel, die die Faltung mitgemacht haben.

Die Grube wurde nach der Stilllegung lange Zeit von Johann Urban Frei, dem «Gipsgrubenheiland», gepflegt. Auf den alten Schutthalden hatte sich eine artenreiche Magerflora mit mehreren Orchideenarten entwickelt. Nach dem Tod des Betreuers zerfielen die Wege in der Grube, und das ganze Gebiet wurde von Büschen und Bäumen überwuchert. In den 1990er Jahren wurde die Gipsgrube unter Schutz gestellt. Die Abhänge wurden geputzt und die höheren Partien mit Wegen und Treppen wieder zugänglich gemacht. Inzwischen ist der Wald wieder nachgewachsen und die Wege und Treppen sind teilweise zerfallen oder mit rutschigem Schutt bedeckt. Es ist zu hoffen, dass dieses einmalige Naturdenkmal bald wieder instand gestellt werden kann.

Das Mammutmuseum in Niederweningen

Für erdgeschichtlich Interessierte ist ein Besuch im Mammutmuseum Niederweningen ein Muss. Es ist eines der jüngsten Museen der Schweiz und mit seiner modernen und sehr anschaulichen Gestaltung hervorragend geeignet, uns die Entwicklung unserer Landschaft seit der Jurazeit fassbar zu machen. In Niederweningen hat man Knochen und Stosszähne von über zehn Mammuts gefunden. Unter anderem ist ein fast vollständiges Skelett eines Bullen in Fundsituation neben dem lebensgrossen Präparat des Mammuts von Praz Rodet im Jura und einem Skelett eines Mammut-Babys ausgestellt. Eine Videoschau und viele weitere Exponate lassen uns eintauchen in das Leben im Wehntal zu Beginn der letzten Eiszeit vor 45 000 Jahren. Viele Erkenntnisse aus diesen Forschungsergebnissen im Wehntal lassen sich auf das Nachbartal Furttal übertragen.



Wandbild im Mammutmuseum.

Lebensbild zu Beginn der letzten Eiszeit (Atelier Bunter Hund).

Schlusswort

Geologische Prozesse finden kontinuierlich statt. Die meisten verlaufen für unsere Begriffe sehr langsam. Eine Hebung von einem Millimeter pro Jahr erscheint uns wenig, aber sie ergibt in einer Million Jahren 1000 Meter. Es kann aber auch viel mehr sein. Die gegenwärtige Südwestdrift der Insel Zakinthos beträgt dreieinhalf Zentimeter pro Jahr. Die neueste Messung zeigt, dass die Alpen gegenwärtig 1,8 Millimeter pro Jahr wachsen und sich um 0,5 Millimeter nach Norden verschieben. Die Erde ist also nie ruhig, wie uns auch die Vulkanausbrüche und Erdbeben der vergangenen Jahre verdeutlichen. Einige Kontinente driften auseinander, Ostafrika zerbricht, die Afrikanische Platte schiebt sich auf die Europäische und das Mittelmeer wird schmäler. Dies sind nur einige Beispiele. Weil unser Leben so kurz ist, können wir die meisten geologischen Prozesse nur an den Spuren ablesen, die sie uns hinterlassen haben. Doch diese zu erkennen und zu deuten ist eine spannende Angelegenheit. Ich möchte Sie ermuntern, in die Erdgeschichte einzutauchen. Sie werden oft staunen.

Dank

Die Gestaltung dieses Mitteilungsheftes war eine Herausforderung, der ich mich nur mit Zögern stellte. Ich wagte dies nur, weil ich mit dem Dietikoner Neujahrsblatt 2004 eine gute Vorlage hatte. So ist dieses Heft eine angepasste, teilweise gekürzte und teilweise erweiterte Neuauflage des Dietikoner Heftes geworden. Ich konnte damit auch die Illustrationen übernehmen für die ich die Erlaubnis der folgenden Herren hatte: Martin Bader, Dr. Thomas Bolli- ger, Dr. Hansruedi Graf, Dr. Thomas Gubler, Prof. Dr. René Hantke, Prof. Dr. Hans Heierli, Dr. Schatz, Beat Scheffold, Prof. Dr. Conrad Schindler. Alle Bilder ohne Quellenangabe sind von mir, die Drohnenaufnahmen stam- men von Paulo Sousa, die beiden Aufnahmen von der Lägern Hochwacht aus verdanken wir Ernst Peyer, Boppelsen.

Peter Müdespacher

Literaturliste

- Auf der Maur, Franz et al (1992): «Echo aus dem Untergrund. NFP 20. Geologische Tiefenstrukturen der Schweiz» (NF-Pressestelle, Schweiz. Nationalfonds, Bern).
- Bolliger, Thomas (Hrsg). (1999): «Geologie des Kantons Zürich» (Stiftung Geologische Karte des Kantons Zürich. Ott Verlag, Thun).
- Graf, Hans Rudolf (1993): «Die Deckenschotter in der zentralen Nordschweiz» (Diss. ETH Zürich).
- Gubler, Thomas (1996): «Der Üetliberg – Ein Archiv von 320 Mio. Jahren Erdgeschichte» (Stiftung für die Erforschung des Üetlibergs, Zürich).
- Güller, Alfred (1968): «Das Eisloch an der Lägern», Heimatkundliche Vereinigung Furttal, Mitteilungsblatt Nr. 6.
- Hantke, René (1978 bzw. 1980): «Eiszeitalter 1», «Eiszeitalter 2», «Eiszeitalter 3» (Ott Verlag, Thun).
- Hantke, René (1991): «Landschaftsgeschichte der Schweiz und ihrer Nachbargebiete» (Ott Verlag, Thun).
- Heierli, Hans (1983): «Geologischer Wanderführer Schweiz Teil 1: Die geologischen Grundlagen» (Ott Verlag, Thun).
- Heim, Albert (1919/1921/1922): «Geologie der Schweiz Bd. 1, 2 1 und 2 2» (Tauchnitz, Leipzig).
- Hottinger, Lukas (1980): «Wenn Steine sprechen. Über die Geologie der Alpen» (Birkhäuser, Basel).
- Hsü, Kennet J./Briegel, Ueli (1991): «Geologie der Schweiz», (Birkhäuser, Basel).
- Jäckli, Heinrich (1966): «Geologischer Atlas der Schweiz 1:25 000. Bl. 1090 Wohlen. Erläuterungen» (Schweiz. Geologische Kommission, K.& F., Bern).
- Jäckli, Heinrich (1989): «Geologie von Zürich», (Brauerei Hürlimann AG, Zürich/Orell Füssli, Zürich).
- Kasser, Peter / Haeberli, Wilfried (1982): «Die Schweiz und ihre Gletscher» (Schweiz. Verkehrszentrale, Zürich. K. & F., Bern).
- Labhart, Toni Peter (1953): «Geologie der Schweiz», (Ott Verlag, Thun).
- Meier, Rolf und Meier Bruno: «Die Lägern - eine Gratwanderung» Hier und jetzt-Verlag für Kultur und Geschichte, Baden 2003.
- Müdespacher, Peter (2004): «Einblicke in die Geologie unserer Gegend» Neujahrsblatt von Dietikon 2004. Druckerei Hummel, Dietikon.
- Nagra (Hrsg.), Güntensberger, M. Dr. Nr. 2, Dez. 1990. 12. Jg.: «Datengrundlagen zur Nordschweiz, Tektonik der Nordschweiz, Geol. Entwicklung».
- Nagra (Hrsg.) W.H. Müller, H. Naef, H.R. Graf: «Technischer Bericht 99-08», Dez. 2002.

- Schindler, Conrad (1971): «Geologie von Zürich und ihre Beziehung zu Seespiegelschwankungen», Vjschr. der NGZ (Leemann, Zürich).
- Schindler, Conrad (1973): «Geologie von Zürich, Teil II: Riesbach – Wollishofen, linke Talflanke und Sihlschotter», Vjschr. der NGZ (Leemann, Zürich).
- Schindler, Conrad (1978): «Zur Geologie von Baden und seiner Umgebung», Beiträge zur Geologie der Schweiz, Kleinere Mitteilungen Nr. 67 (Kümmerli+Frey, Bern).
- Schweiz. Geologische Gesellschaft (Hrsg.), (Red. Trümpy, R.): «Geologischer Führer der Schweiz», Heft 6: Basel-Zürich und Nordostschweiz. Exk. Nr. 27-30. Heft 7: Umgebung von Zürich. und Exk. 31-34. (Wepf & Co., Basel).
- Senftleben, Gerhard (1924): «Erläuterungen zur Geologische Karte der West-Lägern und ihrer Umgebung, 1:10 000» (J. Flach, Männedorf).
- Suter, Hans (1924): «Geologie von Zürich einschliesslich seines Exkursionsgebietes» (Leemann, Zürich).
- Suter, Hans (1944): «Glazialgeologische Studien im Gebiet zwischen Limmat, Glatt und Rhein», Eclogae Geologicae Helvetiae, Vol. 37, Juni 1944 (Birkhäuser, Basel).
- Suter, Hans/Hantke, René (1962): «Geologie des Kantons Zürich» (Leemann, Zürich).
- Thommen, Felix (2003): «Der Furtbach», Mitteilungsheft Nr. 32. Heimatkundliche Vereinigung Furttal, (Horisberger).
- Trümpy, Rudolf (1980): «Geology of Switzerland» (Wepf & Co., Basel).
- Wagner, Gerhard (2002): «Eiszeitliche Mittelmoränen im Kanton Zürich. 1. Teil», (Vjschr. der NGZ, 147/4: 151-163).

Verzeichnis der Karten

- Geologischer Atlas der Schweiz 1:25 000: Blatt 1090 Wohlen (Heinrich Jäckli, 1966), (Kümmerli & Frey, AG Bern).
- Geologischer Atlas der Schweiz 1:25 000 Blatt 1070 Baden (H.R. Graf, P. Bitterli-Dreher, H. Burger, T. Bitterli, P. Diebold und H. Naef. 2006) Bundesamt für Landestopografie Bern mit Kommentar.
- Geologischer Atlas der Schweiz 1:25 000: Blatt 1091 Zürich (N. Pavoni, H. Jäckli und C. Schindler, 1966), (Kümmerli & Frey AG, Bern)
- Geologische Karte der zentralen Nordschweiz 1:100 000 (A. Isler, F. Pasquier und M. Huber, 1984), (Nagra und Schweiz. Geologische Kommission), Geol. Spezialkarte Nr. 121.
- Hantke, René et al (1967): «Geologische Karte des Kantons Zürich und seiner Nachbargebiete 1:50 000» (Leemann, Zürich).
- Senftleben, Gerhard (1924): «Geologische Karte der West-Lägern und ihrer Umgebung. 1:10 000» (J. Flach, Männedorf).