

Zeitschrift: Eclogae Geologicae Helvetiae
Herausgeber: Schweizerische Geologische Gesellschaft
Band: 22 (1929)
Heft: 1

Artikel: La géologie du Hockenhorn
Autor: Collet, L.-W. / Paréjas, Ed.
DOI: <https://doi.org/10.5169/seals-158837>

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: 15.04.2026

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

La géologie du Hockenhorn.¹⁾

Par L.-W. COLLET et Ed. PARÉJAS (Genève).

La plus récente publication détaillée concernant la géologie du Hockenhorn est celle de B. SWIDERSKI²⁾. En réunissant les renseignements fournis par la carte de cet auteur à ceux de son mémoire (p. 33), la klippe du Hockenhorn et son substratum seraient constitués comme suit, de bas en haut:

- 1^o Porphyres de Gastern;
- 2^o Quartzites du Trias;
- 3^o Schistes noirs à patine jaunâtre, 2—3 m; Dogger;
- 4^o Banc de calcaire dur, schisteux et ferrugineux; 0,5 m;
- 5^o Malm;
- 6^o Schistes dolomitiques jaunâtres;
- 7^o Cornieule;
- 8^o Klippe du Hockenhorn formée de schistes phylliteux verdâtres et de schistes micacés traversés par des filons-couches de porphyre écrasé, d'aplite et de pegmatite.

La carte de J. KREBS³⁾, parue en 1925, n'apporte pas de faits nouveaux.

En fait, la géologie du Hockenhorn est plus compliquée qu'on ne l'a admis jusqu'à ce jour, comme nous avons pu nous en rendre compte en révisant pour la Commission géologique de la Société helvétique des Sciences naturelles la *Feuille Kippel*, au Nord de la Lonza.

Sur le socle de granite du massif de Gastern, directement au Sud du sommet, on trouve, de bas en haut:

¹⁾ Publié avec l'autorisation de la Commission géologique de la Société helvétique des Sciences naturelles.

²⁾ B. SWIDERSKI. La partie occidentale du Massif de l'Aar entre la Lonza et la Massa. Mat. Carte géol. de la Suisse; N. S. 47^e livr. Berne, 1919, avec une carte au 50.000^e.

³⁾ J. KREBS. Geologische Beschreibung der Blümlisalp-Gruppe. Beitr. geol. Karte der Schweiz; N. F. 54. Lief. Bern, 1925, und Spezialkarte Nr. 98, 1/25 000^e.

- 1^o les quartzites du Trias autochtone qui supportent:
- 2^o quelques lentilles d'argiles et de grès à Equisetum du Trias autochtone;
- 3^o des *mylonites gneissiques* qui reposent directement sur les quartzites quand les argiles et grès à Equisetum manquent; ces mylonites supportent:
- 4^o du Malm ou à son défaut de l'Argovien, représentant les couches les plus jeunes de la nappe Morcles-Doldenhorn;
- 5^o les calcaires échinodermiques du Bajocien et des schistes noirs probablement liasiques?
- 6^o du Trias en majeure partie recouvert par le glacier et qui forme le col entre le Klein-Hockenhorn et le Hockenhorn;
- 7^o le cristallin du sommet du Hockenhorn, représenté à la base par des granites du type du sommet de la Jungfrau, supportant des schistes chloriteux que recouvrent dans la partie supérieure des granites du type du sommet de la Jungfrau. La réapparition de ces granites se fait déjà au Stühlihorn qui se trouve plus à l'est. Dans cette dernière montagne, le granite du sommet de la Jungfrau possède une zone d'altération permienne et des quartzites du Trias *renversés*.

Les *mylonites gneissiques* (sous 3) pénètrent sous forme de petits coins cristallins dans le Malm ou l'Argovien renversé de la nappe. Au bord sud d'une terrasse formée par les quartzites du Trias autochtone, on trouve la racine des mylonites gneissiques, représentée par un coin cristallin chevauchant les quartzites du Trias autochtone. Le même phénomène peut être observé à l'extrémité nord de l'arête du Stühlihorn, sous le flanc renversé de la nappe.

Nos observations nous permettent les conclusions suivantes:

1^o Le granite du sommet de la Jungfrau ne joue pas le rôle tectonique d'un coin cristallin comme l'avaient pensé BUXTORF et COLLET.¹⁾ Il s'agit d'un élément pétrographique, d'une zone externe du Lötschental suivant l'expression employée plus tard par le dernier de ces auteurs. La présence d'un flanc renversé, avec zone d'altération permienne, ne laisse aucun doute à ce sujet.

2^o Le déferlement de la nappe Morcles-Doldenhorn a produit la formation d'un coin cristallin qui a crevé sa couverture autochtone, l'a en partie raclée et a même pénétré dans le flanc renversé de la nappe.

¹⁾ A. BUXTORF et L.-W. COLLET. Les relations entre le massif Gastern-Aiguilles Rouges et celui de l'Aar-Mont Blanc. *Eclogae geologicae Helvetiae*, vol. XVI, N^o 4, pp. 367—373. Bâle, 1921.