

Zeitschrift: Schweizerische mineralogische und petrographische Mitteilungen = Bulletin suisse de minéralogie et pétrographie
Band: 28 (1948)
Heft: 1: Festschrift P. Niggli zu seinem 60. Geburtstag den 26. Juni 1948

Artikel: Die Nummulitenerz von Lowerz (Kt. Schwyz)
Autor: Epprecht, W.
DOI: <https://doi.org/10.5169/seals-23022>

Nutzungsbedingungen

Die ETH-Bibliothek ist die Anbieterin der digitalisierten Zeitschriften. 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. [Siehe Rechtliche Hinweise.](#)

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. [Voir Informations légales.](#)

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. [See Legal notice.](#)

Download PDF: 02.02.2025

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

Das Nummulitenerz von Lowerz (Kt. Schwyz)

Von W. Epprecht, Zürich

1. Geologie

Im Gebiete der helvetischen Deckengebirge liegen zahlreiche kleinste Eisenerzlager tertiären Alters, die jedoch alle nicht abbauwürdig sind. Es handelt sich fast durchwegs um siderolithische Bildungen, die bald als taschenförmige Einlagerungen in Kalken auftreten, bald jedoch nur die Gesteinsrischen und -Spalten unterhalb von Transgressionsflächen erfüllen. Der zentralschweizerische helvetische Raum war während des unteren Tertiärs kein bestandfähiges Festland, wie etwa der nordschweizerische Jura, wo sich bedeutende Siderolithlager entwickeln konnten. Es wechselten hier vielmehr häufig Transgressionen und Regressionen, wobei die Dauer der Emersionen sicherlich nur relativ kurz befristet war. Es entstanden die mächtigen (marinen) Flyschbildungen des Helvetikums, deren Hauptgesteine Nummulitenkalke, Globigerinenmergel und sandige

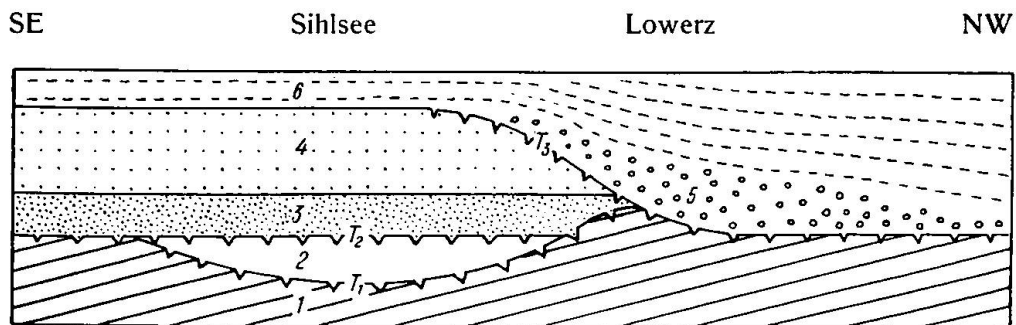


Fig. 1. Schematisches Profil durch den erhaltenden Flysch (nach LEUPOLD, 1938)

T₁, T₂, T₃ = Transgressionsflächen

- | | |
|--|--------------------|
| 6 <i>Nummulites gallensis</i> — <i>Assilina spira</i> — Kalk | } basales Lutétien |
| 5 Eisenerz von Lowerz mit vererzten <i>Assilina granulosa</i> | |
| 4 Graue Nummulitenkalk, Yprésien, z. T. von T ₃ aus siderolithisch imprägniert; mit unvererzten <i>Assilina granulosa</i> | |
| 3 „Mittlerer Grünsand“, Unteres Yprésien | |
| 2 Paläozän, von T ₂ aus siderolithisch imprägniert | |
| 1 Oberkreide (Amdenermergel, im SE auch Wangschichten). | |

Ablagerungen ausmachen. Die zahlreichen Hebungen und Senkungen liessen sehr wechselvolle Gesteine entstehen, die von zahlreichen Transgressionsflächen durchzogen sind. Einen Überblick über diese Verhältnisse gab W. LEUPOLD (5), und besonders eingehende Studien über die Flyschgebiete von Einsiedeln stammen von A. JEANNET und W. LEUPOLD (3, 4).

Ein schematisches, sehr stark überhöhtes Profil, das den genannten Arbeiten entnommen ist, zeigt Fig. 1. Wie aus ihr zu ersehen ist, liegen im Raume des Sihlsees diskordant auf den Kreidenschichten paläozäne Ablagerungen, welche wiederum mindestens eine Transgressionsfläche (T_2) enthalten. Beim etwa 18 Kilometer westlicher gelegenen Lowerzersee greift eine dritte Transgressionsfläche (T_3) durch den Yprésien-Nummulitenkalk hinab bis auf die Oberkreide, so dass dort das Lutétien direkt auf den Amdenermergeln aufliegt. Von allen Transgressionsflächen aus gehen Siderolithbildungen ins liegende Gestein hinein; sie bestehen fast durchwegs nur aus einer schwachen Rotfärbung des unmittelbar Liegenden, vermehrt um eine etwas tiefer greifende limonitreiche Riss- und Spaltenfüllung.

Einen ganz anderen Charakter als diese Siderolithbildungen weist nun das basale Lutétien bei Lowerz auf, indem dort eine durchgehend mit Eisenerz imprägnierte Schicht aus Nummulitenkalk auftritt, welche den Amdenermergeln aufliegt. Sie ist 1—2 Meter mächtig und tritt besonders am Ottenfels gegenüber der Insel Schwanau zutage. Nach oben geht das Erz in grauen Lutétien-Gallensiskalk über. Man hat es hier nicht mit einer aderartigen Vererzung zu tun, sondern mit einer kompakten, vererzten Kalkbank.

In früheren Jahren fand in geringem Umfange ein Tagebau statt, doch wurden sicherlich nur wenig Erze abgebaut, und auch die heutigen Vorräte sind äusserst gering. Sie sind auf ein Nummulitenkalkriff beschränkt. Die ehemalige Abbaustelle ist auf der geologischen Karte der Rigihoehfluhkette (A. BUXTORF, 1912, Spezialkarte 29a) eingezeichnet.

2. Beschaffenheit des Nummulitenerzes

Frische Bruchflächen des Nummulitenerzes sind rau und lassen in einer grauen Kalkgrundmasse zahlreiche vererzte, hämatitische Nummuliten erkennen. Die kirschroten oder glänzend stahlblauen Foraminiferen können ziemlich leicht aus der Kalkmasse herausgelöst werden. Auf angewitterten Flächen sind stets mehr oder weniger

dicke Hämatitkrusten vorhanden, die offenbar beim Verwittern des Kalkes durch Anreicherung des Eisenoxydes entstanden sind.

Im Dünnschliff erkennt man stets eine gelblich-graue, dichte, unvererzte Kalkgrundmasse, in welcher zahlreiche bis 4 Millimeter grosse Nummuliten, Assilinen und Discocyclinen liegen. Dabei fällt es sofort auf, dass diese Organismenreste entweder sehr weitgehend vererzt sind, oder aber keine Spur von Erz enthalten (siehe Fig. 2).

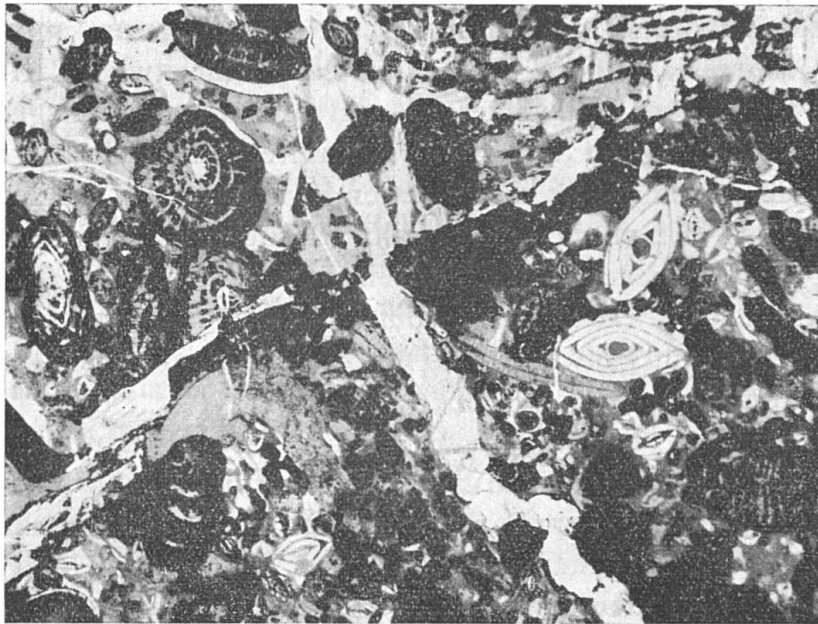


Fig. 2. Dünnschliff, Eisenerz von Lowerz. Hämatitisch vererzte Foraminiferen (schwarz, meist Assilinen) und unvererzte jüngere Foraminiferen sind mit einer eisenfreien Kalkgrundmasse verkittet. 5fach vergrößert

Die vererzten Foraminiferen weisen in ihrem Inneren stets alle Skeletteile in calcitischer Form auf, nur die ehemaligen Plasmaräume und Körperhöhlräume (Kammern, Perforationen) sind mit Erz erfüllt, und zwar bis in die feinsten Details hinein. Sogar Poren von 0,001 mm Durchmesser sind mit Hämatit erfüllt, weshalb die Struktur dieser Skelette aufs beste konserviert ist. Der Feinbau der Nummulitenschalen ist durch die Vererzung besser erhalten geblieben als bei den nichtvererzten Resten, da bei den letzteren die Poren mit Calcit erfüllt wurden, so dass die feinen Perforationen sich heute nicht mehr von der ursprünglichen Skelettsubstanz abheben. Die innersten Teile der Foraminiferen sind oft etwas weniger stark vererzt als die randlichen. Ferner kommt es nicht selten vor, dass

noch eine feine Hämatitkruste den Nummulit umhüllt, oder gar randlich etwas verdrängt. All diese Erscheinungen erinnern an die von P. ROZLOZNIK (6) beschriebenen Nummuliten aus Blauschlick, nur dass dort das Vererzungsmineral Pyrit ist, der in unserem Erz völlig fehlt. Offenbar waren dort reduzierende, in unserem Falle dagegen oxydierende Bedingungen während der Vererzung im Spiele.

Der Hämatit besteht aus feinsten Schüppchen, welche in den Kammern und Perforationen meistens felderweise ungefähr parallel gestellt sind. Nur selten kommen auch kleine Schüppchen mitten im Kalkgerüst der Nummuliten und Assilinen vor, und zwar dann meist zu Rosetten aggregiert. Eine Debye-Scherrer-Röntgenaufnahme zeigte, dass nur Hämatit als Vererzungsmineral auftritt, Limonit-Mineralien fehlen. Auch der Calcit enthält keine merklichen Mengen von Eisen, was ebenfalls vermittle der Röntgenaufnahme entschieden werden konnte (Elementarzellegrösse-Bestimmung).

Bei den vererzten Foraminiferen handelt es sich zum grössten Teil um *Assilina granulosa* und Discocyclinen sowie Nummuliten, die alle schon im älteren Yprésien-Nummulitenkalk auftreten (Nr. 4 in Fig. 1). Bei den unvererzten Foraminiferen soll es sich dagegen um etwas jüngere Formen handeln (priv. Mitt. von Prof. Dr. W. LEUPOLD).

3. Chemische Zusammensetzung des Erzes

Eine chemische Analyse dieses Erzes gab bereits C. SCHMIDT (7) an, wonach es 30 % Eisenoxyd (somit ca. 20 % Fe), 7 % Ton und 63 % Kalk enthalten soll. Es muss dies ein besonders reiches Erzstück gewesen sein, denn ein von uns gesammeltes Durchschnittserz ergab folgende Analyse:

SiO ₂	3,22 %	CO ₂	36,26
TiO ₂	0,06	H ₂ O	0,31
Al ₂ O ₃	1,36	P	0,095
Fe	10,16	S	0,01
Mn	Spur	Cu	0,003
CaO	44,57	As	Spur
MgO	1,99	Sb	Spur
Na ₂ O + K ₂ O	0,20	Pb	Spur
		V	0,018

Ferner wurde eine spektrographische Analyse hergestellt, welche in Spuren die Elemente As, Cr, Cu, Ni, Pb, Sb, Ti, V nachwies. Dabei waren Titan und Vanadium zu etwas mehr als einem Hun-

dertstel Prozent vorhanden, von As, Cr, Cu, Mn weniger als $1/100$ % und Ni, Pb, Sb höchstens zu $1/1000$ %.

4. Die Entstehung des Nummulitenerzes

Die Vererzung erfasste lediglich die „eingesprengten“ Fossilien, welche für den Yprésien-Nummulitenkalk typisch sind. Da jedoch das Erz selbst ein jüngeres Alter besitzt, liegt es auf der Hand, die Erzbildung mit der Erosion des Yprésienkalkes (Nr. 4 in Fig. 1) in Verbindung zu bringen. Man kann sich vorstellen, dass dieser Kalk im Lowerzergebiet bald nach seiner Sedimentation wieder aufgearbeitet worden ist, wobei die resistenteren Nummuliten zurückblieben und vererzt wurden. Erzbildungen im Zusammenhang mit Halmyrolyse-Phänomenen sind ja keine Seltenheit. Die Foraminiferen müssen während oder nach ihrer Vererzung umgelagert worden sein, wobei sie zusammen mit jüngeren, unvererzten Nummuliten schliesslich im basalen Lutétien am heutigen Orte endgültig abgelagert wurden.

Es wäre jedoch auch denkbar, dass in der Lowerzer-Gegend der Granulosa-Kalk gar nie abgelagert wurde, dass dort vielmehr während des Yprésiens zufolge von besonderen chemischen Verhältnissen die Kalkbildung unterbunden war, somit ein Sedimentationsunterbruch herrschte. Die im Nachbargebiet lebenden Foraminiferen könnten nach ihrem Tode in das fragliche Gebiet eingeschwemmt und dort vererzt worden sein, oder es lebten sogar diese Nummuliten in der Lowerzer-Gegend, ohne dass eine chemische Kalkausfällung erfolgte, welche die Skelette verkittet hätte. Die Erzfällung der feinen und feinsten Poren in den Skeletten weist darauf hin, dass die Vererzung vor der Diagenese stattgefunden haben muss, da sonst die feinsten Poren bereits mit Calcit erfüllt gewesen wären. Man darf daher mit einiger Berechtigung annehmen, dass vor kurzem abgestorbene Tiere in die Erzlösung gelangten, die eisenhaltig und oxydierend gewesen sein muss. Über die Herkunft des Eisens bestehen keine Anhaltspunkte, es kann, wie erwähnt, durch Halmyrolyse angereichert worden sein, oder aber terrestrischen Ursprung haben. Auf jeden Fall braucht der Ort der Vererzung nicht mit dem Ablagerungsraum zusammenzufallen. Sicher in situ entstanden sind nur die unvererzten Nummuliten und das kalkige Bindemittel, welches das Erz verfestigt. Die Genese des Nummulitenerzes ist nicht unähnlich mit der Eisenoolithbildung (vgl. DÉVERIN, 2), denn auch dort fand ja die Ovulitbildung getrennt von der Oolith-Gesteinsbildung

statt. Vererzung und Gesteins (-Erz-) Bildung müssen in beiden Fällen voneinander getrennt werden.

5. Zusammenfassung

Bei Lowerz liegt ein schichtförmiges, kleines Eisenerzlager im Lutétien-Nummulitenkalk eingelagert. Während des Yprésien wurden bei halmyrolytischen Vorgängen oder während eines Sedimentationsunterbruches im helvetischen Flyschmeere Foraminiferen hämatitisch vererzt. Nach Umlagerungsprozessen wurden diese Erznummuliten zusammen mit jüngeren, unvererzten Nummuliten und Assilinen im Lutétien mit Kalkschlamm zu einer Schicht verfestigt. So entstand eine Erzschiebt mit ca. 10—20 % Eisengehalt, welche grösstenteils aus Kalk besteht. Im Abschnitt 3 wird eine chemische Analyse angegeben, welche durch den spektrographischen Nachweis von Spurenelementen ergänzt ist.

Herrn Prof. Dr. W. LEUPOLD möchte ich an dieser Stelle für die Bestimmung der Foraminiferen und seine wertvollen Angaben über die Stratigraphie des Flysches danken.

Literaturverzeichnis

1. BEYSLAG, F., KRUSCH, P., und VOGT, J. H. L., Die Lagerstätten der nutzbaren Mineralien und Gesteine 2 (1921).
2. DÉVERIN, L., Etude pétrographique des Minerais de fer oolithiques du Dogger des Alpes suisses. Beitr. Geologie der Schweiz, Geotechn. Serie 13/2 (1945).
3. JEANNET, A., Geologie der oberen Sihltaler-Alpen. Ber. Schwyz. Naturforsch. Ges. 1938/40.
4. JEANNET, A., LEUPOLD, W., P. BUCK, DAMIAN, Stratigraphische Profile des Nummulitiums von Einsiedeln-Iberg. Ber. Schwyz. Naturforsch. Ges. 1932/35.
5. LEUPOLD, W., Die Flyschregion von Ragaz. Eclog. geol. Helv. 31 (1938), 401.
6. ROZLOZNIK, P., Einleitung in das Studium der Nummuliten und Assilinen. Mitt. aus dem Jahrbuche der Kgl. Ungar. geol. Anstalt 26 (1927).
7. SCHMIDT, C., Texte explicatif de la carte des gisements des matières premières minérales de la Suisse. Beitr. Geologie der Schweiz, Geotechn. Serie (1920).

Eingegangen: 12. November 1947.