

Zeitschrift: Berichte der St. Gallischen Naturwissenschaftlichen Gesellschaft
Herausgeber: St. Gallische Naturwissenschaftliche Gesellschaft
Band: 91 (2008)

Artikel: Kristallhöhle Kobelwald : Schauhöhle im St. Galler Rheintal
Autor: Kürsteiner, Peter
DOI: <https://doi.org/10.5169/seals-832596>

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: 27.10.2025

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

Kristallhöhle Kobelwald – Schauhöhle im St.Galler Rheintal

Peter Kürsteiner

Inhaltsverzeichnis

Zusammenfassung	11
1. Einleitung	11
2. Geschichte der Kristallhöhle	12
2.1 Entdeckung der Höhle und erste Beschreibungen	12
2.2 Entdeckung weiterer Höhlengänge und Erschliessung der Höhle.	13
2.3 Höhlensanierungen 1987 und 2001–2002.	15
3. Beschreibung der Kristallhöhle	17
3.1 Schauhöhlenteil	18
3.2 Hinterer Höhlenteil	23
4. Calcit und Calcitlager	26
4.1 Das Mineral Calcit	26
4.2 Die Calcitlager in der Höhle	27
5. Entstehungsgeschichte	29
5.1 Entstehung des Calcits	29
5.2 Höhlenbildung	32
5.3 Entstehung des Sinters	34
Literaturverzeichnis	35
Kartenverzeichnis	35
Anhang	36

Zusammenfassung

Die Kristallhöhle Kobelwald stellt ein einzigartiges Kleinod im St.Galler Rheintal dar. In dieser Schauhöhle können speläologische, geologische, hydrologische und – was sie für die Schweiz so einzigartig macht – gleichzeitig auch mineralogische Aspekte studiert werden.

In der vorliegenden Arbeit werden die Höhle, deren Geschichte und das in der Höhle vorkommende Mineral Calcit beschrieben, auf die Frage der Entstehung der Minerallager wie auch der Höhle und des Sinters eingegangen und Hinweise zur Begehung der Schauhöhle gegeben.

1. Einleitung

Im St.Galler Rheintal nahe Oberriet befindet sich eine der attraktivsten Schauhöhlen der Schweiz: die Kristallhöhle Kobelwald (Abbildung 1). Sie ist oberhalb des Weilers Kobelwald am Fusse des nordöstlichen Ausläufers des Alpsteins gelegen. Die Höhle gehört zu den am frühesten bekannten Mineralfundstellen der Schweiz und enthält eines der grössten Minerallager dieses Landes. Die Kristallhöhle von Kobelwald ist im Geotopinventar des Kantons St.Gallen sowie im

Schutzplan der Gemeinde Oberriet aufgeführt.

Die Höhle ist im Besitz der Ortsgemeinde Montlingen. Als Schauhöhle wird sie durch den Verkehrsverein Kobelwald unterhalten und betrieben. Sie zieht alljährlich tausende Besucher in ihren Bann. Die Höhlenatmosphäre, die Kristalle, die Tropfsteine, das rauschende Wasser sowie die Lichtverhältnisse üben eine grosse Faszination aus. Es handelt sich um die einzige touristisch erschlossene, Wasser führende Höhle mit einem grossen Calcitvorkommen der Schweiz.

2. Geschichte der Kristallhöhle

2.1 Entdeckung der Höhle und erste Beschreibungen

Nach dem Volksmund wurde die Kristallhöhle Kobelwald im Jahre 1682 von einem Jäger entdeckt. In der Literatur wurde sie schon früh erwähnt, erstmals im Jahre 1702 vom Zürcher Gelehrten JOHANN JAKOB SCHEUCHZER. Dieser beschreibt in *«Specimen Lithographiae Helvetiae curiosae»* (1702) den von ihm *«Selenites rhomboidalis»* genannten Calcit der Kristallhöhle Kobelwald und gibt von diesem drei Abbildungen in Kupfer wieder. Die Calcite hatte Scheuchzer von Pfarrherrn Johann Henricus Faesius

aus Altstätten erhalten. Die Höhle dürfte er selber nie besucht haben.

Auch in SCHEUCHZERS späteren, deutschsprachigen Werken *«Beschreibung der Natur-Geschichten Des Schweizerlands»* (1706) sowie *«Natur-Geschichte des Schweitzerlandes»* (1746) wird die Kristallhöhle aufgeführt und beschrieben. In der Ausgabe von 1706 bemerkt er zur Kristallhöhle:

«Auf dem hohen Gebirg Camor, Gamor, Gimmor, welches denen Appenzellern/und Rheinthalern die fruchtbarsten Weiden gibt/ist eine Crypta, oder hole Kruft/deren eingang so eng/dass man fast hinein muss kriechen/die inwendige gestalt aber bald 10.20. bald nur 3.4. Schuh hoch/etwan 15. etwan aber nur 4.5. Schuhe breit. Mit allem angewendten fleiss ist hr. J.H.F. hochverdienter Pfarrer und Decanus zu Altstetten hinein kommen über die 144. Schuhe/und hat darinn wargenommen/das entspringe ein klares Brunnenwasser/welches unten an dem Berg ausfliesset/und denen anwohnenden Rheinthalern zu einem Heil = Bad dienet: das auch in diser Berghöle sich finde eine besondere art Stein» (...) *«Gemeinlich heisset er Selenites rhomboidalis»* (...) *«Hat einen Silberglanz/gleich dem Diamant/und ist allezeit würfflicht.»*

Dieser Selenites rhomboidalis, oder raufenförmiger Crystall findet sich zwar hin und wider in denen Schweizerischen Gebirgen/aber nirgends so schön/und vollkommen/als in obbeschriebener Höle des Appenzeller = und Rheinthalerschen Gebirgs Gamor.»

Der spätere Chronist und Bernecker Pfarrer GABRIEL WALSER dürfte der erste Autor gewesen sein, der die Höhle selber besucht hatte. In *«Neue Appenzeller = Chronick oder Beschreibung Des Cantons Appenzell Der Innern = und Aussern = Rooden»* (1740) schreibt er:

«Am Fuss des Bergs Camor oder Gimmor so aber ins Rheintal gehöret, ist die weit berühmte Crystall = Höhle worinn der Stein Crystallus Islandica, von andern aber unrecht Selenites Rhomboidalis geheissen, in solcher Menge, und zwarn nicht nur gelbe und grau,



Abbildung 1:
Fussweg zur Kristallhöhle Kobelwald.

sondern auch weiss, helle und hart angetroffen wird, dass man viele Centner wegführen könnte.

Dieser Stein siehet dem Crystall gleich, so oft er von einander geschlagen wird, zerfällt er allezeit in einem Rhombum, oder ablang gevierde Figur.»

Auch in späteren Jahren wurde die Kristallhöhle Kobelwald oft beschrieben. Auf der ältesten mineralogischen Karte der Schweiz ist sie bereits als Mineralfundstelle aufgeführt. Die vom französischen Geographen PHILIPPE BUACHE gezeichnete «Carte mineralogique de la Suisse» stammt aus dem Jahre 1752.

2.2 Entdeckung weiterer Höhlengänge und Erschliessung der Höhle

Ursprünglich waren nur die ersten rund 60 m des Höhlenganges (Abbildung 2) zugänglich. Wie es zur Erschliessung weiterer Teile der Höhle kam, schildert GYR, (1934): Der Photograph Max Burkardt aus Arbon beabsichtigte zu jener Zeit, die Kristallhöhle im Bilde festzuhalten. Dabei wurde mit Bedauern festgestellt, dass diese scheinbar ausgeplündert war. Als Jakob Gyr, Naturheilarzt in Gais, unter den fussdicken Lehm-schichten genauer Nachschau hielt, kamen noch grössere «Calcitdrusen» zum Vorschein,



Eingang zur Kristallhöhle b. Kobelwald.

Abbildung 2:
«Eingang zur Kristallhöhle b. Kobelwald.» Ansichtskarte, um 1940, mit dem ursprünglichen Höhleneingang, vor der Erweiterung desselben.

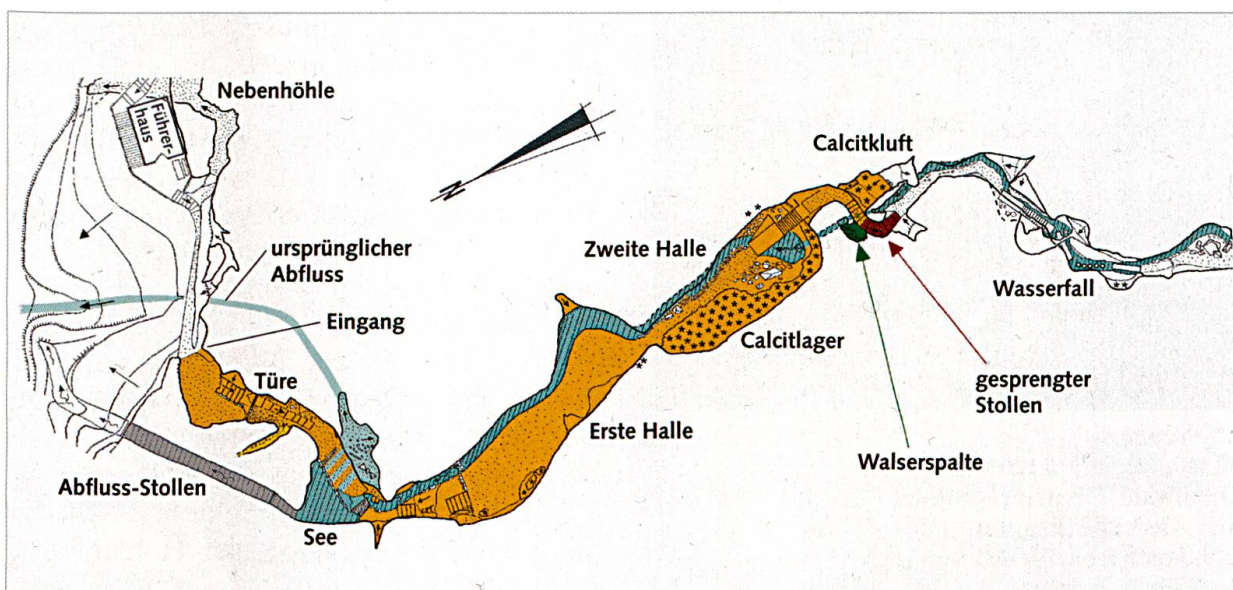


Abbildung 3:
Plan des anfänglich bekannten Teils der Kristallhöhle Kobelwald (gelb) mit der engen Walserspalte (grün) und mit dem in den Felsen gesprengten Stollen (rot) (Zeichnung: Hans Stünzi).

von denen eine 25 m² gross war. In der Folge wurde die Höhle besser zugänglich gemacht. Ebenso wurden die vorhandenen «Kristalldrusen» gereinigt.

Bei dieser Gelegenheit erzählte diesem ein alter Jäger von Kobelwald, er sei vor ca. 65 Jahren einmal durch eine sehr enge Spalte am vermeintlichen Höhlenende (Abbildung 3) in einen noch weiter in den Chienberg hineinführenden Gang gelangt, wo der Bach zu einem ca. 60 m langen See gestaut gewesen sei. Diese Spalte wurde schon von WALSER (1740) erwähnt und wird heute Walserspalte genannt. Anfang Oktober 1934 wurde nun auf Veranlassung von Jakob Gyr mit Erfolg versucht, den Höhlenbach hinter dieser Spalte weiter zu verfolgen.



Abbildung 4:
«Kristallblock I d. Kristallhöhle Kobelwald. Oberriet Rheintal – 866» Ansichtskarte, um 1935, aus dem Postkarten-Verlag von Max Burkhardt, Arbon.

Man sprengte dazu im Bereich der heutigen Linkskurve, welche kurz nach der Verzweigung zur Calcitkluft vorzufinden ist, einen 3 m langen Stollen durch die etwa 60 m vom Höhleneingang entfernte westliche Seitenwand und konnte nun gut in den Höhlengang weiter hinten gelangen (Abbildung 4). Dabei stiess man auf einen etwa 1 m breiten und 2 m hohen Gang, dessen Boden fast überall vom Bach überschwemmt wurde. Am untersten Ende dieses neu erschlossenen Höhlenteils verschwindet das Wasser in engen Spalten, durchfliesst einen Siphon und tritt erst im vorderen Höhlenteil, in der Zweiten Halle, wieder aus. Calcit war im hinteren Höhlenteil nicht so reichlich anzutreffen, doch ein hübscher Wasserfall, interessante Gesteinsformationen und Sintergebilde machten diesen sehenswert. Aber noch war, wie GYR (1934) festhält, das Hauptziel, die hinterste Grotte, nicht erreicht. Erst neue Sprengungen erlaubten den Erforschern damals, ca. 200 m in die Höhle vorzudringen. Als Folge der neuen Verhältnisse in der Höhle wurde nun der Höhleneingang durch ein Tor verriegelt. Damit konnten Beschädigungen verhindert werden.

Ende 1934 sowie in der ersten Hälfte des Jahres 1935 wurden auf den ersten 128 m des Höhlenganges verschiedene Veränderungen vorgenommen, um diesen Bereich für Touristen begehbar zu machen. Beim Eingang wurde die Abflussspalte durch einen 20 m langen Stollen ersetzt, der auch maximale Wassermengen nach aussen abzuleiten vermag. Bisher war die tiefste Stelle des Höhlenganges bei starkem Zufluss stets überschwemmt worden. Weiter wurden im vorderen Höhlengang enge Stellen erweitert sowie der Bach teilweise in einen ausgesprengten Graben geleitet oder mit eisernen Treppen und Stegen überbrückt. Zudem wurde diese Strecke elektrisch beleuchtet. Am Ende des ausgebauten Teils, nach 128 m, wurde ein eisernes Tor angebracht, welches den uneingeschränkten Zutritt zu den weiter hinten gelegenen Höhlenteilen verwehrt.

Es mussten im hinteren Höhlenteil noch zwei Siphons, wo das Felsdach in das Wasser hineinragte, gesprengt werden. Sonst wurde dieser Höhlenteil jedoch im ursprünglichen Zustand belassen. Nun war es möglich, den Höhlenbach insgesamt 367 m ins Innere des Chienberges zu verfolgen und eine Reihe neuer Höhlenräume zu entdecken. Die damalige Erschliessung des vorderen und die Erforschung des hinteren Höhlenteils sind in BÄCHLER (1937 und 1945) beschrieben.

2.3 Höhlensanierungen 1987 und 2001–2002

Im Verlaufe der Jahre entstanden an den Wegen, den Treppen sowie an der Beleuchtung verschiedene Schäden. Damit die Höhle weiter betrieben werden konnte, mussten umfangreiche Sanierungsarbeiten durchge-

führt werden. Im Jahre 1987 wurden die Wände und die Decke des Höhlengangs mit einem Hochdruckgerät gereinigt. Diese waren völlig von Russ bedeckt, drangen die ersten Höhlenbesucher doch ausschliesslich mit Fackeln ins Höhleninnere ein. Weiter wurden die Beleuchtung sowie die Treppen und Stege erneuert.

Eine weitere grosse Sanierung erfolgte in den Jahren 2001/2002. Dabei wurden unter anderem die Besucherplattform zwischen Führerhaus und Höhleneingang verbreitert und überdacht (Abbildung 5), die Weganlagen vor der Höhle verbessert und eine Vitrine mit ausgestellten Kostbarkeiten aus der Höhle sowie mit Informationen ange-

Abbildung 5:
Vorplatz der Kristallhöhle Kobelwald,
nach der 2001/2002 erfolgten Sanierung.





Abbildung 6:
Erste Halle nach dem Abtrag der Bodensedimente.
Links der künstlich gestaute See, rechts die freigelegten Boden- und Wandpartien mit den vielen Calcitkristallen.



Abbildung 7:
Stufe mit rhomboedrisch auskristallisiertem Calcit aus den Bodensedimenten der Ersten Halle. Breite 63 cm.

bracht. Ebenso wurde ein neuer Höhlenplan mit verschiedenen Profilzeichnungen montiert. Der Plan basiert auf Vermessungen, welche von der Arbeitsgemeinschaft für Speläologie Regensdorf in den Jahren 1999–2002 durchgeführt wurden.

Gleichzeitig wurden auch in der Höhle selbst verschiedene Veränderungen vorgenommen. In der Ersten Halle wurde der Boden durch Abtrag der gesamten Lockersedimente um rund einen Meter abgesenkt (Abbildung 6). Auf dem anstehenden Höhlenboden wie auch am rechten Wandfuss kamen herrliche Partien mit zahlreichen, wunderschön ausgebildeten Calcitkristallen zum Vorschein (Abbildungen 7 und 8). Im linken Bereich des Bodens befindet sich nun ein künstlich gestauter See, über welchen ein neu erstellter Steg führt.

In der Höhle weiter einwärts, nach der Metalltreppe beim kleinen Siphon der Zweiten Halle, konnte in einem kurzen Seitengang eine eigentliche Calcitkluft freigelegt werden. In dieser befinden sich am Boden,



Abbildung 8:
Anheben und Verschieben eines grossen, mit vielen Calcitkristallen überwachsenen Gesteinsblockes, welcher in der Ersten Halle anlässlich der Höhlensanierung 2001/2002 geborgen wurde.

an den Wänden und an der Decke grosse, überaus schöne Calcitkristalle. Mit diesen Neuerungen konnte die Attraktivität der Kristallhöhle Kobelwald erheblich gesteigert werden.

3. Beschreibung der Kristallhöhle

Die Kristallhöhle befindet sich am Nordost-Abhang des Oberrieter Chienbergs, auf einer Höhe von 630 m ü.M. (Koordinaten 758.410/243.440). Der Eingang liegt in einem schmalen Felsband, welches in nordwestlicher Richtung abfällt. Die im Schratenkalk (Abbildung 9) gelegene Kristallhöhle verläuft in südwestlicher Richtung in einem markanten Querbruch, der den Chienberg durchzieht. Der Hauptgang der Höhle ist, vom Eingang bis zum Siphon gemessen, 367 m lang. Davon sind die ersten 128 m ausgebaut und touristisch erschlossen. Der hintere, unerschlossene Teil des Höhlenganges ist stellenweise sehr eng und endet beim Siphon. Die Gesamtlänge der Höhle, das heisst die Summe aller bekannten Ganglängen, beträgt zurzeit 665 m (Stand 2007, inklusive die 70 m, welche bisher im Siphon getaucht werden konnten). Die Höhendifferenz zwischen dem tiefsten Punkt der Höhle, dem Ausfluss des

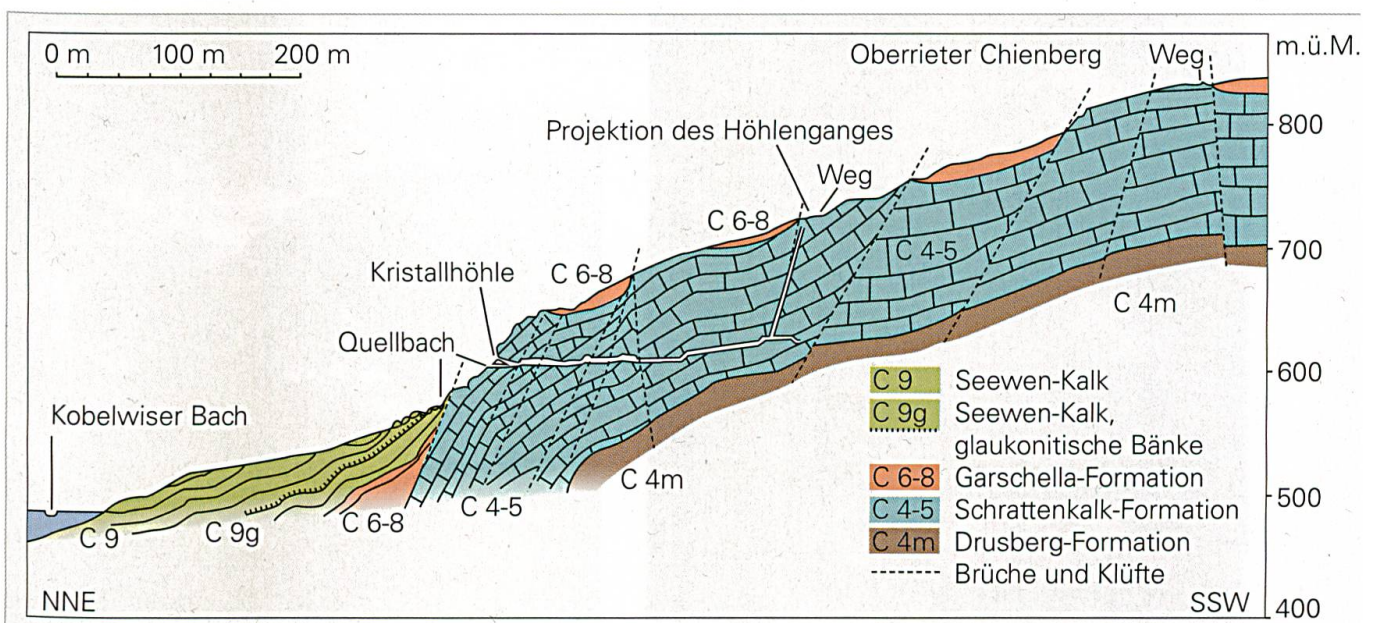


Abbildung 9:
Geologisches Profil des Chienberges, mit eingezeichneter Kristallhöhle Kobelwald (nach EUGSTER ET AL. 1960).

Stollens, und dem höchsten Punkt, dem Schlot, beträgt 91 m. Der ziemlich winklig und unregelmässig verlaufende Hauptgang wird fast auf der ganzen Länge von einem Bach durchflossen.

Im Folgenden soll die Höhle, zunächst der Schauhöhlenteil und anschliessend der hintere Höhlenbereich, näher beschrieben werden.

3.1 Schauhöhlenteil

Der Vorplatz der Höhle befindet sich in einer Felswand, welche vermutlich erst nach einem prähistorischen Felssturz die heutige Gestalt erhielt. Teile des umgebenden Gesteins des ursprünglich äussersten Höhlengangs dürften in früherer Zeit abgerutscht sein. Vor diesem Felssturz begann der Höhlengang wohl in der Nebenhöhle und führte entlang dem Vorplatz zum heutigen Eingang.

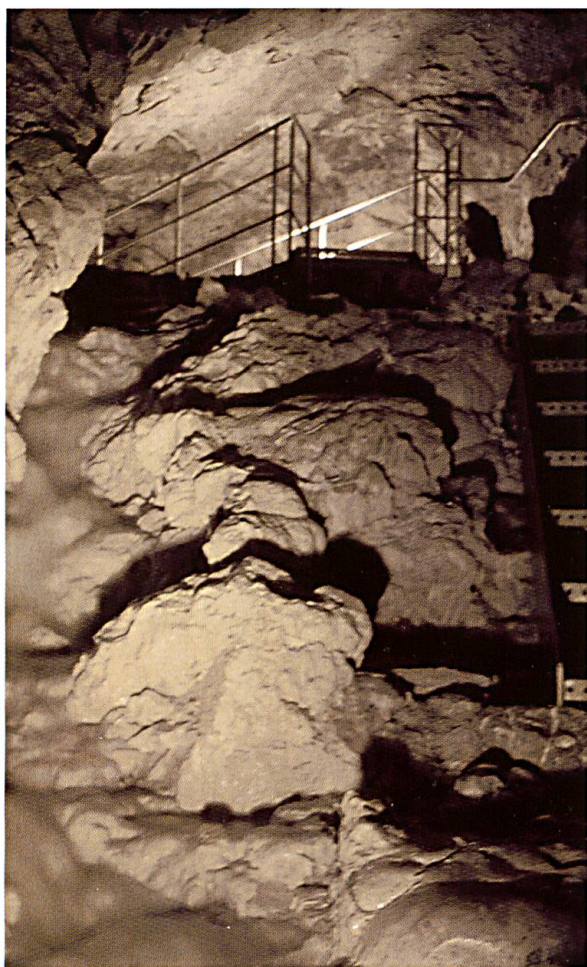


Abbildung 10:
Aufgang zur Ersten Halle.

Nach dem Eintritt in die Höhle führt ein kurzer, steiler Gang hinunter zum Höhlenbach. Hier befindet sich die **tiefste Stelle** des Höhlengangs. Der Bach dürfte in früherer Zeit in östlicher Richtung durch eine unauffällige, flache Spalte abgeflossen sein. Da die tiefste Stelle bei hohem Wasserstand oft nicht begehbar war, legte man anlässlich der Höhlenschliessung in den Jahren 1934/1935 einen künstlichen Abflussstollen an, durch welchen die Höhle seither entwässert wird.

Beim **Aufgang zur Ersten Halle** (Abbildung 10) wird der Boden durch grosse Mengen Höhlensinter gebildet, welcher über einem derben Calcitband ohne sichtbare Kristallflächen abgelagert wurde. Das Wasser des Höhlenbachs (Abbildung 11) fliesst heute der linken Wand entlang in den unteren See.



Abbildung 11:
Bei Hochwasser kann der Höhlenbach, hier neben dem Aufgang zur Ersten Halle, viel Wasser führen.



Abbildung 12:
Calcitkristalle in der Ersten Halle.

In der **Ersten Halle** sind der Boden und die rechte Höhlenwand mit vielen rhomboedrisch auskristallisierten Calcitkristallen (Abbildung 12) überzogen. Hier befindet sich eines der beiden grösseren Calcit-Vorkommen der Kristallhöhle. Anlässlich der letzten Höhlensanierung in den Jahren 2001/2002 war in dieser Halle der Sedimentboden um 1 m abgesenkt worden. Unter den Lockersedimenten kamen herrliche, intakt erhaltene Calcitpartien zum Vorschein. Der See der Ersten Halle ist künstlich angelegt. Das Wasser des Höhlenbachs hat im Jahresmittel eine Temperatur von rund 9°C.

Etwas weiter hinten in der Ersten Halle ist auf der rechten Seite eine dicke Lage von Lehm zu erkennen. Es handelt sich dabei um äusserst feinkörnige, eingeschwemmte Sedimente, die hier in nur sehr langsam fließendem oder stehendem Wasser abgelagert wurden.

Auf der anderen Seite des hier gestauten Baches befindet sich eine **Sinterkaskade**. Sie entstand, indem während längerer Zeit aus

langsam fließendem, stark kalkhaltigem Wasser Calcit in Form von Höhlensinter ausgeschieden wurde.

Durch eine kurze Gangverengung gelangt der Höhlenbesucher in die **Zweite Halle**, wo eine alte Calcit-Abbaustelle zu sehen ist (Abbildungen 13 und 14). Zur Zeit des ersten Weltkrieges wurde der Calcit im vorderen Bereich der Kristallhöhle fuderweise ab-



Abbildung 13:
Zweite Halle mit ehemaligem Abbaufeld.



Abbildung 14:
Vom Abbau verschont gebliebene Wandpartie,
auf welcher massenhaft Calcitkristalle aufgewach-
sen sind.

gebaut und anschliessend zu Putzmitteln verarbeitet. Dazu hat man den Calcit ganz fein gemahlen und als Scheuermittel benutzt.

Auf der rechten Seite der Treppe befindet sich ein **Siphon**: ein vollständig mit Wasser gefüllter Gangabschnitt in einem über dem Karstwasserspiegel liegenden Höhlenteil (Abbildung 15).

Wenige Meter nach der metallenen Treppe führt ein aufsteigender Seitengang nach links zur **Calcitkluft**. Die Kristalle wurden bei der Höhlensanierung des Winters 2001/02 freigelegt, als die Sedimentfüllung des Ganges grösstenteils ausgeräumt wurde. Die hier reichlich vorhandenen Lehmlagerungen lassen auf frühere Karstwasserstände schliessen. Diese Wasser flossen durch feinste Ritzen und Spalten im Gestein und weiteten den noch schmalen Höhlengang aus. Zudem trugen sie Sedimentpartikel ein und lagerten



Abbildung 15:
Vorderer Siphon.

diese als Lehm ab. Als sich der Grundwasserspiegel später unter das Höhlenniveau absenkte, wurde dieser Raum – wie übrigens zeitweise die gesamte Höhle – trocken gelegt.

Weiter dem Hauptgang der Höhle folgend gelangt man zu einem im Bereich der markanten Linkskurve in das Gestein gesprengten, 3 m langen künstlichen Stollen. Durch diesen in den Jahren 1934/1935 errichteten Stollen kann nun der Höhlengang weiter hinten bequem erreicht werden. Früher war die einzige Durchgangsmöglichkeit die nach rechts verlaufende äusserst enge **Walserpalte**, welche in der Literatur von **WALSER** (1740) erstmals erwähnt wurde.

Gleich nach dem **Wasserfall**, der sich etwas weiter hinten im Höhlengang befindet, sind verschiedene Versinterungen zu sehen: über den Höhlengang spannt sich eine **aus Sinter gebildete Brücke** und auf der linken Wand-



Abbildung 16:
Sinterbrücke, zwischen den beiden
Wänden des Höhlengangs gespannt.

seite ist eine Sinterkaskade entstanden (Abbildung 16).

Im untersten Bereich der rechten Höhlenwand mehrere Meter weiter hinten mündet eine **Quelle** ein. Manganhaltiges Wasser dürfte zu den schwarzen Verfärbungen am Wandfuss geführt haben (Abbildung 17).

Schräg gegenüber der Quelle befindet sich auf der linken Seite des Höhlengangs eine **Tropfstelle**. Interessant sind die hier abgelagerten Kieselsteinchen. Neben verschiedenen Arten von Kalkstein treten vereinzelt auch metamorphe, kristalline Komponenten auf, die nicht aus der Schichtabfolge der Säntis-Decke stammen. Es ist davon auszugehen, dass diese aus eiszeitlichen Ablagerungen des einstigen Rheintal-Gletschers stammen und später durch Ritzen und Spalten in die Höhle eingeschwemmt wurden.

Auf der rechten Bachseite, direkt gegenüber der Tropfstelle, befindet sich auf halber Wandhöhe eine Öffnung. Durch diese kann man in den **Thomasgang** gelangen. In diesem im Jahre 2002 erstmals befahrenen Gang sind ein Wasserfall sowie schöne Sintergebilde zu bestaunen (Abbildung 18). Interessant sind Wandpartien, denen viele rhomboedrisch auskristallisierte Calcite aufgewachsen sind. An vielen dieser Kristallen ist die Korrosion (chemische Kalkauflösung) gut erkennbar: bei ihnen erscheint die Ober-

Abbildung 17:
Quelle.





Abbildung 18:
Ankorrodierte Tropfsteine
im Thomasgang.

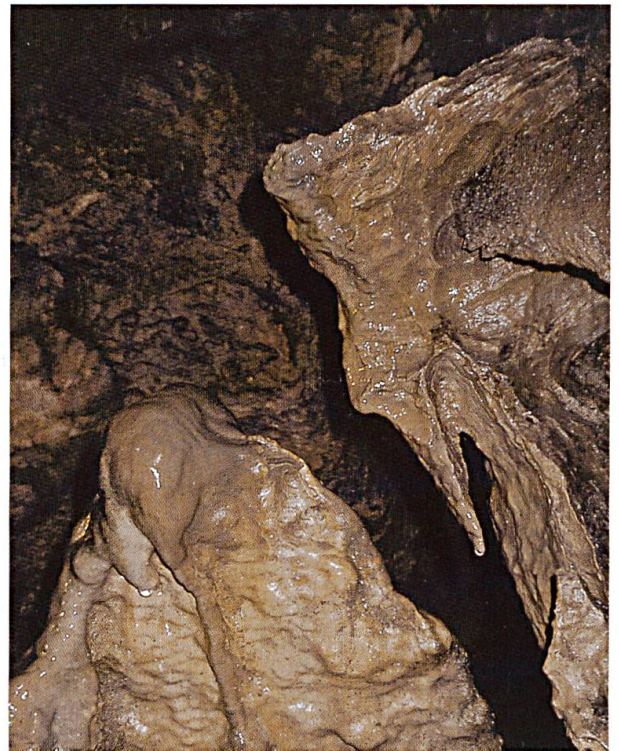


Abbildung 19:
Links Sturzblock mit Tropfstein
in der Form einer Eule, am
Sturzblock rechts im Bild ist
der Bart des <Höhlengeistes>
zu erkennen.

fläche angeätzt oder angelöst. Andere Calcite wirken infolge der erosiven Wirkung des Wassers (mechanischer Einfluss) wie geschliffen. Ihre Kanten sind abgerundet worden. Auch die Sinterbildungen sind ankorrodiert.

Noch weiter dem Höhlengang folgend gelangt man zu einer Stelle, wo sich mehrere **Sturzblöcke** befinden, die sich einst von der Decke gelöst haben (Abbildung 19). Auf diesen Sturzblöcken sind verschiedene Versinterungen entstanden. Ein stehender Tropfstein, ein Stalagmit, hat die Form einer Eule. Hinter dieser befindet sich eine schräg gelagerte Sinterplatte. Neben der Eule ist ein Tropfstein gewachsen, welcher von der Seite betrachtet die Gestalt eines Höhlengeistes hat.

Kurz vor dem **Tor**, welches den ausgebauten Teil der Höhle vom in natürlichem Zustand erhalten gebliebenen Teil trennt, verläuft im Gestein ein steiler, 6 m hoher Bruch. Auch dieser enthält an verschiedenen Stellen Calcitkristalle in der Skalenoeder-Form. An der linken Kluftwand befinden sich, teilweise den Calcitkristallen aufgelagert, schöne Versinterungen.

3.2 Hinterer Höhlenteil

Gleich hinter dem den Schauhöhlenteil abschliessenden Tor bleiben die Gangdimensionen eher bescheiden. Die Gangsohle wird hier vollständig vom Höhlenbach eingenommen. Der Gangverlauf zeichnet eine leichte Zickzack-Form.

Nach einem Richtungswechsel des Höhlengangs gelangt man bald zur so genannten **Dusche**. Nach der Dusche ist der Gang trocken (fossil) und verläuft 4 m oberhalb des Wasserlaufs. Hinter der Kletterstelle des Wasserfalls folgt der Höhlengang für wenige Meter einer markanten Kluft mit vielen Calcitkristallen.

Nach weiteren fünfzehn Metern vereint sich der obere Gang wieder mit dem Lauf des Höhlenbachs. Der Gang wird nun tiefer. Hinter der Kurve ändert sich der Charakter

des Höhlengangs zu einem immer höher werdenden **Mäander**.

Der folgende, mäandrierende Gangabschnitt ist genügend breit und so hoch, dass man den kluftgebundenen Richtungswechseln gemächlich folgen kann. Weiter hinten ist auf Kopfhöhe eine geöffnete Schichtfuge zu sehen, die sehr eng ist und mehrere Meter weit nach links oben zieht. Bald wird der Gang wieder schmaler und man gelangt zur **Engstelle**. Diese ist aber nur wenige Meter lang, sodass sie kein grösseres Hindernis darstellt (Abbildung 20).

Hinter dieser Engstelle sind die Gänge wieder so hoch, dass sie aufrecht befahren werden können. Der mäandrierende Gangcharakter wird beibehalten, wobei die Windungen nun etwas in die Länge gezogen sind. In einzelnen Windungen haben sich bis zu metertiefe Becken (Kolke) in die Gangsohle gefressen. Hier findet man perfekte **Schlüsselloch-Profile**, bei denen die phreatische Ellipse und die Schichtfuge, aus welcher sie entstanden sind, gut erkennbar sind.

Der nun schluchtartige Gang wird immer höher, und das Wasser rauscht – selbst bei niedrigem Wasserstand – immer lauter. Man nähert sich dem **Wasserfall**, einer Serie von drei kurzen Kletterstellen, bei denen ein



Abbildung 20:
Bezwingung der Engstelle.

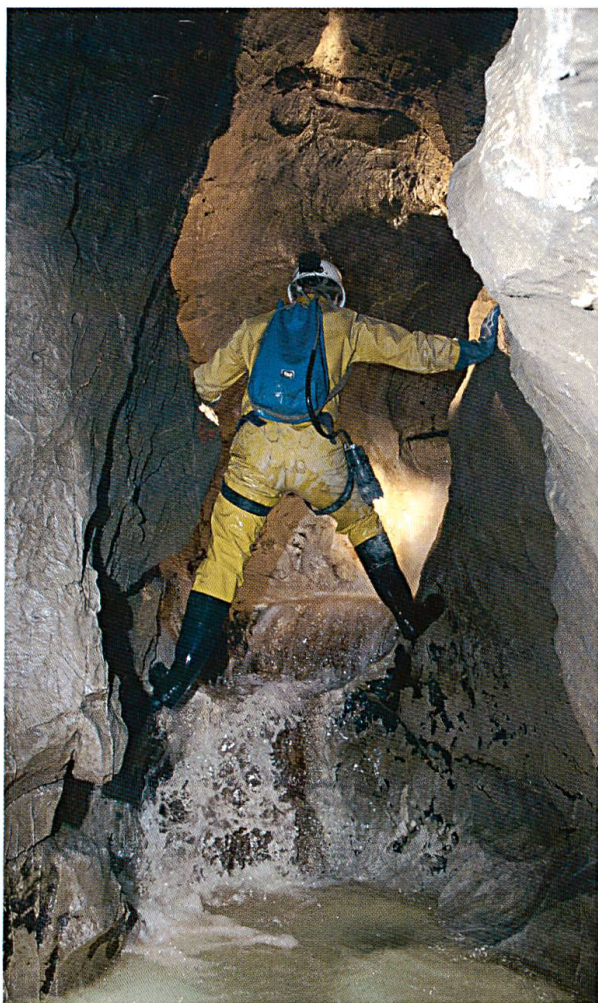


Abbildung 21:
Balancieren über ein Wasserbecken am unteren Ende des Wasserfalls.



Abbildung 22:
Roter Tropfstein.

Höhenunterschied von rund 10 m bezwungen werden muss (Abbildung 21).

Den Kletterstellen folgt eine der faszinierendsten und interessantesten Stellen der Kristallhöhle. Der Gang weist hier ein schönes Schlüsseloch-Profil auf, wobei die Ellipse leicht schräg liegt und an eine Schichtfuge gebunden ist. Das vadose Gerinne ist relativ schmal eingeschnitten. Die Höhlendecke besteht aus einer Vielzahl von **Tropfsteinen** verschiedener Formen (Abbildung 22). Diese sind nicht besonders gross, dennoch bieten sie ein bezauberndes Schauspiel an Formen und Farben (von weiss bis rot).

Auf der Schulter der ursprünglichen Gangellipse liegen feinkörnige Sedimente, die einzelne feine Sinterlagen aufweisen und von einer Sinterplatte bedeckt sind, auf der sich nachträglich kleine Stalagmiten gebildet haben (Abbildung 23).

Zwei Biegungen später öffnet sich der Gang zu einer kleinen, hohen **Halle** mit prachtvollem Tropfstein-Schmuck. Auf halber Höhe dieser Halle führt eine enge Röhre nach oben: der Eingang zum **Schlot**. Beim Hinaufklettern kommt aber bald eine Engstelle. Dieser folgt eine geräumige Halle, deren Decke sich im Dunklen verliert. Hier kommt man nur noch mit technischer Kletterei weiter. Nach einem Höhenunterschied von 16 m folgen drei weitere vertikale Schachtstufen! Zuletzt kann noch ein vertikaler Kriechgang erklimmen werden, welcher 57 m über dem Hauptgang mit Versturzböcken verstopft ist. Hier befindet man sich nur noch ca. 10 m unter der Erdoberfläche.

Folgt man bei der Abzweigung hingegen dem Bach, so gelangt man zu einem See, bei welchem die Höhle zu enden scheint. Bei diesem handelt es sich um den **Siphon**, bei welchem der Höhlengang unter dem Wasserspiegel weiter ins Innere des Berges zieht (Abbildung 24). Mit Tauchgängen wird versucht, die hintersten Teile der Höhle zu erforschen (HOHL 2004).



Abbildung 23:
Vom Wasser unterspülte Sinter-
platte auf Sedimentpaket.



Abbildung 24:
Beim hinteren Siphon.

4. Calcit und Calcitlager

4.1 Das Mineral Calcit

Die Mineralart Calcit ist Hauptgemengteil des Schrattenkalks, in welchem die Kristallhöhle entstand. Zudem bildet er derbe Calcitadern oder Spaltenfüllungen ohne Kristallisationsflächen, die das Gestein durchziehen.

In Kluftrissen und grösseren Klufthohlräumen (wie sie von der Kristallhöhle angeschnitten wurden), wo zur Kristallisation genügend Platz vorhanden war, kann das Mineral aber schön ausgebildet sein. Daneben kann sich Calcit als Sinter ausscheiden.

Beim Mineral Calcit handelt es sich um Calciumkarbonat CaCO_3 . Er weist eine Härte von 2–3 sowie eine Dichte von 2.71 auf. Calcit ist in der Kristallhöhle Kobelwald am häufigsten als Rhomboeder (Abbildungen 25 und 26) auskristallisiert. Die Kantenlängen der Rhomboeder können mehr als 20 cm betragen. Bei den rhomboedrisch ausgebildeten Calciten kommen auch formenreiche Kombinationen vor. Ebenfalls recht häufig ist das Mineral als Skalenoeder (Abbildung 27) ausgebildet. Diese können Längen von bis zu 30 cm erreichen. Bezüglich der Kristallform des Minerals fällt auf, dass im vordersten Höhlengang, bis zum Wasserfall, lediglich die Rhomboeder-Form anzutreffen ist, während in der Höhle weiter hinten sowohl die Skalenoeder-Form als auch – hier allerdings seltener – die rhomboedrische Ausbildung vorkommen.

Die Calcite sind weiss oder in verschiedenen Grautönen gefärbt (Abbildung 28). Die Graufärbung des Minerals wird durch Einschlüsse von Tonpartikeln verursacht. Die Farben können bei einzelnen Kristallen zonenweise variieren. Dabei entstehen, in seltenen Fällen, phantomähnliche Gebilde. Bei solchen Kristallen haben sich die Wachstumsbedingungen während der Mineralbildung verändert, sodass diese innen eine andere Farbe als aussen aufweisen.

Auch farblos-durchsichtige Kristalle mit Doppelspat-Charakter kommen vor: Die



Abbildung 25:
Rhomboedrisch ausgebildeter Calcit.
Breite 13 cm.



Abbildung 26:
Zwei ineinander verwachsene Calcit-
Rhomboeder. Breite 3.5 cm.



Abbildung 27:
Calcit-Skalenoeder. Länge 15 cm.



Abbildung 28:
Rhomboedrischer Calcitkristall,
teilweise eingebettet in knol-
lenförmigen Sinter. Breite 16 cm.

Doppelbrechung des Lichts kann an solchen farblosen Calciten gut beobachtet werden. Das Mineral hat die Eigenschaft, einen einfallenden Lichtstrahl in zwei Strahlen zu zerlegen, welche dann auf getrennten Wegen den Kristall durchlaufen und auch verlassen. Legt man ein klares Spaltrhomboeder auf ein mit einer Linie versehenes Papier, dann erscheint diese Linie, durch den Calcit betrachtet, doppelt. Die Distanz der beiden beobachteten Linien ist abhängig von der Dicke des Kristalls: je dicker der Kristall, umso weiter können die beiden Linien auseinander zu liegen kommen. Die eine Linie liegt im Kristall höher als die andere. Wenn dieser auf seiner Unterlage gedreht wird, bleibt die eine Linie an Ort und Stelle, während die zweite eine kreisende Verschiebung erfährt.

Die Calcitkristalle der Kristallhöhle sind häufig mit einer Lehmschicht überzogen. Das Mineral weist einen schönen Oberflächenglanz auf. An verschiedenen Stellen der Kristallhöhle finden sich aber auch Kristalle, die als Folge der Korrosion meist angeätzt sind. Deren Oberfläche fühlt sich dadurch rau an.

4.2 Die Calcitlager in der Höhle

Das Vorkommen des Calcits konzentriert sich auf verschiedene Bereiche des vorderen, ausgebauten Höhlenteils. Im hinteren Teil der Höhle, nach dem Tor, findet sich das Mineral nur noch vereinzelt und in spärlicher Menge. Die Calcitvorkommen treten als Kluft- und Gangfüllungen mit einzelnen Hohlräumen auf. Sie sind im vorderen Teil der Höhle mehr oder weniger parallel zur Gesteinsschichtung orientiert und gehen im hinteren Teil in ein steil verlaufendes Bruchsystem über.

Nachfolgend sollen die verschiedenen Zonen, in welchen in der Höhle Calcitkristalle vorkommen, beschrieben werden:

Die grössten Calcitlager befinden sich in der Ersten sowie in der Zweiten Halle. Hier sind ganze Wandpartien von rhomboedrischen Calciten überzogen (Abbildung 29). Dabei handelt es sich meist um einfache Rhomboeder, seltener um Rhomboeder-Kombinationen oder um Zwillingsbildungen. Die



Abbildung 29:
Wandpartie der Ersten Halle mit vielen
Calcitkristallen.



Abbildung 30:
Calcitstufe aus den Bodensedimenten der
Ersten Halle. Breite 90 cm.

Kantenlängen der Rhomboeder können mehr als 20 cm betragen (Abbildung 30).

Leider sind in diesem vordersten, bereits ursprünglich zugänglichen Bereich der Höhle viele Calcite abgeschlagen worden; Die schönsten, intakt gebliebenen Kristallpartien, welche erst anlässlich der letzten Höhlensanierung freigelegt wurden, befinden sich beim Stausee in der Ersten Halle. Hier sind im Bereich des Bodens und des unteren rechten Wandteils zahlreiche wunderschöne Calcit-Rhomboeder zu bestaunen, welche heute sicher die Hauptattraktion der Höhle darstellen.

Etwas höhleneinwärts, in der sogenannten Calcitkluft, finden sich an Boden, Wänden und Decke grosse rhomboedrisch auskristallisierte Calcite. Auch diese wurden anlässlich der Höhlensanierung 2001/2002 freigelegt. Zuvor waren sie von einer dicken Lehmschicht überzogen.

Weiter hinten im ausgebauten Höhlengang kommen die Calcitkristalle weniger häufig vor. Das Mineral ist hier oft als Skalenoeder ausgebildet. Diese können Längen von bis zu 30 cm erreichen. Die Kristalle sind an ihrer Oberfläche meist angeätzt, sodass sie ihren Glanz verloren haben. Daher pflegen diese als Skalenoeder auskristallisierten Calcite auf den Besucher einen geringeren Eindruck zu machen als die grossen Kalkspatlager der Ersten und Zweiten Halle.

Hinter dem ausgebauten Höhlenteil bis etwa zur Dusche finden sich die Calcitkristalle in schlotartig erweiterten Klüften. Hier ist der Calcit weniger auffällig, angeätzt oder von Lehm überzogen.

5. Entstehungsgeschichte

Die Kristallhöhle Kobelwald verläuft zum Teil entlang tektonischer Bruchzonen im Schrattenkalk, die im Tertiär während der Deformation der Säntis-Decke entstanden sind. Die Calcitkristalle der Kristallhöhle bildeten sich als hydrothermale Mineralausscheidungen in Gesteinshohlräumen entlang dieser Brüche. Die Entstehung der Kristallhöhle erfolgte wesentlich später, vor etwa 100000 Jahren, als durch die korrosive Tätigkeit der Sickerwässer entlang von Trennflächen ein Netz von Karströhren entstand, wobei die mit Calcitkristallen gefüllten Brüche teilweise miteinander verbunden wurden und dadurch der heutige Höhlengang entstand.

Im Folgenden sollen die Entstehung des Calcits, die Höhlenbildung und schliesslich die Entstehung von Sinter kurz erläutert werden. Weiterführende Erläuterungen zur Mineralbildung finden sich in KÜRSTEINER & SOOM (2007). Genauere Angaben zum Karst, zur Höhlenbildung (speziell zu jener der Kristallhöhle Kobelwald) und zu den Höhlensedimenten sind in KÜRSTEINER ET AL. (2004) aufgeführt.

5.1 Entstehung des Calcits

Der ganze Alpstein besteht aus **Sedimentgesteinen der Säntis-Decke** aus der Kreidezeit, die vor rund 100 Millionen Jahren am Südrand des Aarmassivs (entsprechend der heutigen Region südlich Chur) abgelagert wurden.

Aufgrund des Zusammenschubes der afrikanischen mit der europäischen Platte wurden die Gesteinsschichten der Säntis-Decke und der sie überlagernden Einheiten von ihrer ursprünglichen Basis abgeschert, verfaltet und gegen Norden auf das Molassevorland überschoben. Dabei wurden die verschiedenen Gesteine deformiert und es entstanden in der Längsrichtung der Faltenachsen der Säntis-Decke und quer dazu Brüche und Verwerfungen, welche den gesamten Gesteinsstapel steil durchziehen

(Abbildung 31). Bei der Kristalhöhle verläuft das massgebende Bruchsystem quer zu den Faltenachsen, es handelt sich deshalb um **Querbrüche**. Im vorderen, erschlossenen Teil der Höhle haben die mineralführenden Hohlräume die Form eines elliptischen, flachliegenden Kluftkörpers, der im hinteren Teil in ein steil verlaufendes Bruchsystem übergeht.

Entlang dieser Brüche zirkulierten niedrigtemperierte, **hydrothermale Lösungen** (Abbildung 32). Diese lösten das karbonatische Nebengestein teilweise auf, wobei sich Karbonat- und Calcium-Ionen in der Lösung bis zur Sättigung anreicherten. Für die Lös-

lichkeit der Karbonatminerale sind vor allem der pH-Wert der hydrothermalen Lösung sowie der CO_2 -Partialdruck ausschlaggebend. Es muss deshalb angenommen werden, dass bei der Mineralausscheidung auch Änderungen des Kohlensäuregehaltes der hydrothermalen Lösung, eventuell bedingt durch Druckentlastung oder Ausgasen von CO_2 , eine wichtige Rolle spielten.

Im weiteren Verlauf des Zusammenschubes der beiden Kontinentalplatten und der damit verbundenen Krustenverdickung setzten Hebungsbewegungen ein, wobei die Gesteine der Säntis-Decke und der höher liegenden Einheiten in zunehmendem Masse der Verwitterung und erosiven Kräften ausgesetzt wurden. Dadurch nahm die Gesteinsmächtigkeit über den mineralführenden Hohlräumen sukzessive ab. Als Folge dieser Abnahme sanken sowohl die Temperatur als auch der Gesteinsdruck. Die hydrothermale Lösung wurde deshalb in zunehmendem Masse an gelösten Mineralstoffen übersättigt. Der nun von der Lösung abgegebene Calcit lagerte sich gesetzmässig an bereits vorhandenen Kristallkeimen an – es erfolgte die **Bildung der Calcitkristalle** (Abbildung 33). Auf der Oberfläche der Calcite abgelag-

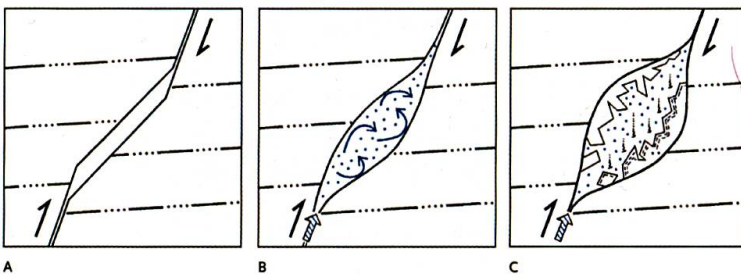
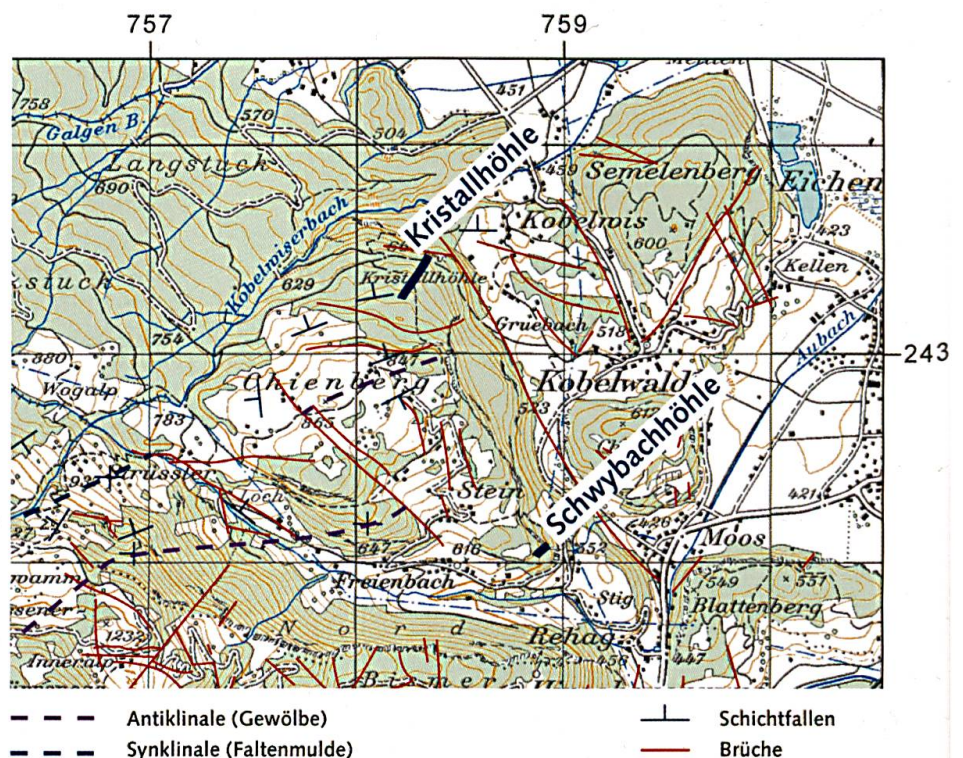


Abbildung 32:
Schematische Darstellung der Mineralentstehung (Zeichnung Michael Soom):
A: Tektonische Spannungen führen zu Rissen und Bruchsystemen im Schrägen.
B: Heisse, hydrothermale Wässer dringen bei andauernden, tektonischen Bewegungen in das Bruchsystem ein und lösen das Nebengestein teilweise auf.
C: Bei sinkenden Gesteinstemperaturen und -drücken wachsen in der hydrothermalen Lösung Calcitkristalle; andauernde, tektonische Erschütterungen führen zu Fremdeinschlüssen auf den nach oben gerichteten Calcitflächen.

Abbildung 31:
Tektonische Brüche im Gebiet Chienberg (aus KÜRSTEINER ET AL. 2004).



gerte Mineralbruchstücke deuten darauf hin, dass während des Mineralwachstums mehrmals Erschütterungen stattgefunden haben, die auf andauernde, tektonische Bewegungen hinweisen.

Weiterführende Angaben zur Entstehung dieser wässrigen Lösungen liefern **Einschlussuntersuchungen** an einigen Calcitbruchstücken, die von der AGS-Regensdorf für wissenschaftliche Zwecke gesammelt und von P. Häuselmann im Jahr 2001 am Geologischen Institut der Universität Bern analysiert worden sind. In den Calcitkristallen sind winzige, Mikrometer grosse Einschluss-Hohlräume mit Resten der ursprünglichen Lösung vorhanden. Diese wurden unter einem Mikroskop, das mit einem Heiz- und Abkühlisch ausgerüstet ist, untersucht. Dabei wurden die Mineralproben zur Bestimmung des Salzgehaltes der Einschlüsse unter den Gefrierpunkt des Wassers abgekühlt und zusätzlich zur Bestimmung der Homogenisationstemperatur über 100°C erhitzt. Es wurden nun die in den Einschluss-hohlräumen stattfindenden Phasenänderungen beobachtet. Die Ergebnisse können wie folgt interpretiert werden: die untersuchten Einschlüsse wurden bei ca. 110°C vom umgebenden Calcit eingeschlossen, was näherungsweise dessen **Bildungstemperatur** entspricht. Unter der Annahme eines geothermischen Gradienten von ca. 25°C pro Kilometer würde dies bedeuten, dass die Mineralvorkommen zum Zeitpunkt ihrer Bildung von einer Gesteinssäule von etwa 4 km Mächtigkeit überlagert waren. Allenfalls vorhandene aufsteigende Thermalwässer hätten eine lokale Erhöhung des Temperaturgradienten zur Folge. In diesem Falle wäre die zur Erreichung der Temperatur von 110 °C notwendige Überlagerung entsprechend geringer gewesen.

Die Einschlüsse weisen zudem einen geringen **Salzgehalt** von maximal 2 Äquivalentprozent Natriumchlorid (Anteil an gelöstem Salz unter der Annahme, dass es sich vorwiegend um Kochsalz handelt) auf, was auf eine wenig mineralisierte und möglicher-

weise vorwiegend durch einsickerndes Meteorwasser beeinflusste hydrothermale Lösung hinweist.

Über das **geologische Alter** der Mineralbildungen lässt sich nur spekulieren, weil verlässliche Angaben über deren zeitliche Einordnung nicht vorhanden sind. Die Haupt-Deformationen der Säntis-Decke erfolgten im frühen Oligozän vor rund 35 Millionen Jahren. Es bestehen Hinweise, dass die Anlage einzelner vertikaler Bruchsysteme zum Teil auch relativ früh erfolgte. Die Deformationen dauerten allerdings bis ins Pliozän, d.h. bis vor etwa 5 Millionen Jahren, an. Die Kristallisation der Calcite kann sich

Abbildung 33:

Bruchspalte vor dem Tor am Ende des Schauhöhlenteils. An den Wänden sind viele Calcitkristalle gewachsen. Diesen sind vereinzelt Sinterbildungen aufgelagert.



somit über einen längeren Zeitraum erstreckt haben; sie lässt sich zeitlich aber klar von der nachfolgenden Höhlenbildung abgrenzen.

5.2 Höhlenbildung

Wie eingangs erwähnt, erfolgte die Höhlenbildung wesentlich später, vor etwa 100000 Jahren. Infolge der korrosiven Tätigkeit der Sickerwässer entlang von Trennflächen im Gestein entstand ein Netz von Karströhren, die Kristallhöhle.

Die chemische Auflösung des Kalks (Korrosion) bestimmt – neben der mechanischen Verwitterung (Erosion) – die Entwicklung einer Karstlandschaft, im Falle der Kristallhöhle die Entstehung der Höhlengänge. Im Folgenden sollen die komplexen Verhältnisse der chemischen Kalklösung kurz erklärt werden.

Kalk und Wasser: Im Kalk – Calciumkarbonat (CaCO_3) – sind positiv geladene Calcium-Ionen (Ca^{2+}) und negativ geladene Karbonat-Ionen (CO_3^{2-}) gitterartig angeordnet und ‹haften› wegen der elektrostatischen

Anziehung aneinander. Wasser als Dipol kann nun Kalk lösen, indem es seine negative Seite an die Calcium-Ionen und die positive an die Karbonat-Ionen anlagert.

Übergießt man Kalk mit Wasser, so stellt sich mit der Zeit das Gleichgewicht zwischen dem Kalk und den gelösten Komponenten Ca^{2+} und CO_3^{2-} ein (Abbildung 34). Dabei kann sich soviel Kalk lösen, bis das Produkt der Konzentrationen $[\text{Ca}^{2+}][\text{CO}_3^{2-}]$ einen temperaturabhängigen konstanten Wert erreicht hat. Bei 10°C entspricht dies einer Löslichkeit von nur gerade 11 mg Kalk pro Liter Wasser.

Kalk und Säure: Gibt man eine Säure (H^+) zur Mischung von Kalk und Wasser, bildet sich aus dem Karbonat (CO_3^{2-}) das Bikarbonat (HCO_3^-), das sich nicht mit Calcium-Ionen zu einem Festkörper verbinden kann. Da diese Reaktion dem Kalklösungs-Gleichgewicht das Karbonat entzieht, kann sich weiterer Kalk lösen.

Mit einem Überschuss an Säure reagiert Bikarbonat weiter und es entsteht Kohlensäure (H_2CO_3), die ihrerseits mit gasförmigem CO_2 (Kohlendioxid) im Gleichgewicht steht.

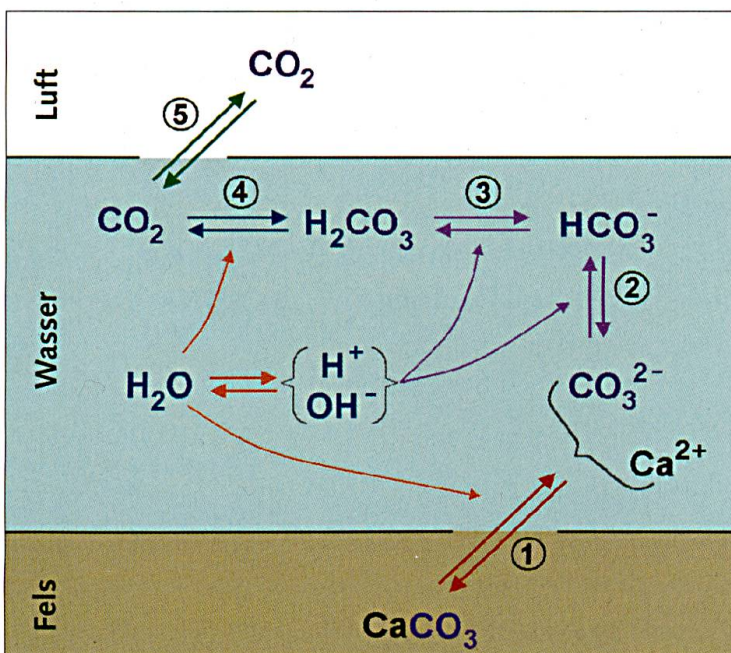
Auch Kohlensäure kann mit Karbonat reagieren ($\text{CO}_3^{2-} + \text{H}_2\text{CO}_3 \rightleftharpoons 2 \text{HCO}_3^-$) und bewirken, dass Kalk aufgelöst wird, was vereinfacht in der folgenden Gleichung ausgedrückt wird:



Kalklösung in der Natur: Die Luft enthält normalerweise 0.035 % CO_2 . Im Kontakt mit dieser Luft kann Regenwasser ca.1 mg CO_2 pro Liter aufnehmen, was das Kalklösungsvermögen des Wassers nicht wesentlich erhöht. Bleibt aber Regenwasser auf einem Kalkfelsen liegen, so wird CO_2 durch die Kalklösung verbraucht und es kann wieder neues CO_2 von der Luft ins Wasser diffundieren. Auf diese Weise können sich schlussendlich 62 mg Kalk pro Liter Wasser lösen.

Anders ist die Situation, wenn der Boden eine Vegetation trägt. Da die Bodenluft dann viel CO_2 (im Extremfall bis zu 20%) enthält,

Abbildung 34:
Gleichgewichts-Reaktionen bei der Kalklösung.
Die Doppelpfeile deuten an, dass alle diese Reaktionen reversibel sind (Schema: Hans Stünzi).



kann das Wasser entsprechend mehr CO_2 aufnehmen. Auf dem Weg durch die Matrixporen (dreidimensionale Hohlräume um die einzelnen Gesteinskörner) vermag solcherart CO_2 -gesättigtes Wasser einige 100 mg Kalk pro Liter zu lösen.

Die **Entstehung einer Höhle** ist ein mehrphasiger Prozess und kann folgendermassen skizziert werden (Abbildung 35):

In der **Initialphase** ermöglichen tektonische Trennflächen einen bescheidenen laminaren Grundwasserfluss. Infolge der oben beschriebenen Kalklösung werden diese Trennflächen allmählich erweitert.

In der Phase der **phreatischen Erweiterung** nehmen die dominanten Karströhren

an Grösse zu. Die Erweiterung verläuft nun schneller als in der Initialphase, da neben der korrosiven Tätigkeit des Wassers auch die Erosion wirksam wird. Da die Wässer die Karströhre ausfüllen, erhält letztere einen kreis- bis linsenförmigen («elliptischen») Querschnitt.

In der folgenden Phase der **vadosen Gang-erweiterung**, nachdem eine Eiszeit das Tal (Vorfluter-Niveau) tiefer gelegt hat, was eine Absenkung des Grundwasserspiegels zur Folge hat, entleeren sich die Gangpartien und es fliesst höchstens noch ein Höhlenbach. In dieser Phase wird nur noch die Gangsohle der Höhle erweitert, es entsteht ein eingetiefter Wasserlauf. Später kann eine Höhle trocken fallen.

In Zeiten von nur geringem Wasserfluss können sich feine Sedimente wie Sand und noch kleinere Körner, welche zuvor im schneller fliessenden Wasser mittransportiert wurden, ablagern: **Phase der Verfüllung**. Von solchen Ereignissen zeugen die in der Kristallhöhle Kobelwald stellenweise reichlich vorhandenen Lehmlagerungen. Die Schichtung der Sedimentpakete deutet darauf hin, dass sich mehrere Phasen von stark fliessendem Wasser und von stockendem Fluss abgewechselt hatten, bevor die Höhle trocken fiel.

Bei später wieder einsetzendem Wasserfluss – in der **Phase der Reaktivierung** – wird ein Teil der abgelagerten Lockersedimente wieder weggespült. Der Wasserlauf tieft sich weiter ein, es können tiefe Schluchten oder Mäander (Gänge mit tief eingeschnittenem Schlüsseloch-Profil) entstehen.

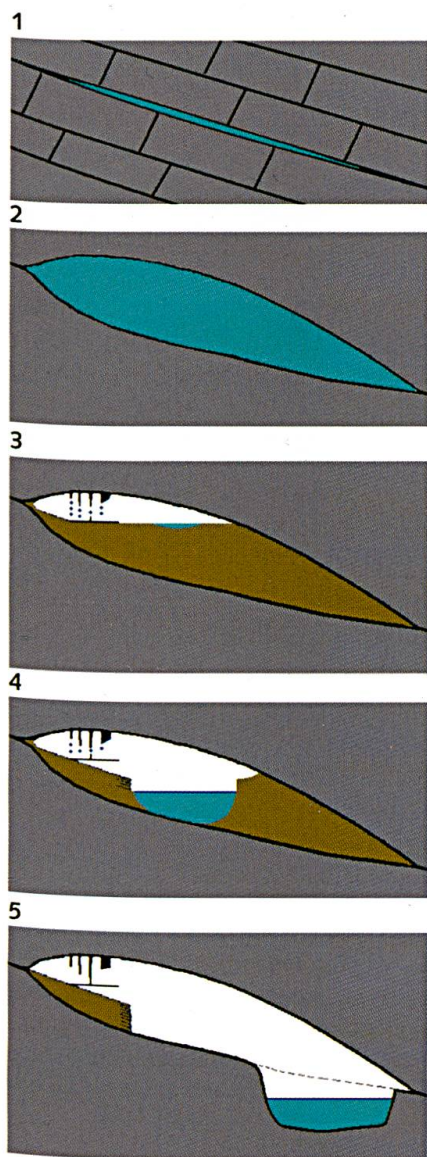


Abbildung 35:

Fünf deutlich unterscheidbare Phasen der Höhlenbildung im hinteren Teil der Kristallhöhle: (1) Initialphase, (2) phreatische Erweiterung, (3) Verfüllung bei nur langsam fliessendem Wasser und Sinterbildung, (4) Reaktivierung: ein Grossteil der abgelagerten Lockersedimente wird wieder weggespült, (5) vadosen Erweiterung: Eintiefung des Wasserlaufes, es entsteht ein so genanntes Schlüsseloch-Profil (Illustrationen: Hans Stünzi).

Zum **Alter** der Kristallhöhle kann nach KÜRSTEINER ET AL. (2004) folgende Hypothese postuliert werden: Als früheste Möglichkeit der Entstehung der Höhle (Initialphase) kann die Warmzeit zwischen den letzten beiden Eiszeiten (Riss und Würm) angenommen werden. Die Phase der phreatischen Erweiterung dürfte mit 10000–20000 Jahren relativ kurz gewesen sein. Für die Phase der Verfüllung dürfte eine Eiszeit, möglicherweise die Würm-Eiszeit 90000–15000 Jahre vor heute, verantwortlich sein. Die Reaktivierung des Wasserflusses dürfte vor wenigen Tausend Jahren erfolgt sein. Es ist davon auszugehen, dass die Höhle in einiger Zeit wieder trocken fallen wird, sobald das Wasser tiefer gelegene Klüfte erreicht und ausgeweitet hat. Eine kleine aktive Quelle am Wandfuss unterhalb der Stollenmündung gibt entsprechende Hinweise.

5.3 Entstehung des Sinters

In der Kristallhöhle finden sich – hauptsächlich im hinteren Höhlenteil – zuweilen schöne Sintergebilde wie Stalaktiten, Stalagmiten, Sinterröhrchen oder Sinterbezüge (Abbildung 36). Beim Sinter handelt es sich um eine harte, meist grobkristalline Ausscheidung von Calcit (CaCO_3) aus nur langsam fließendem oder ruhendem Wasser. Auch die Sinterbildung, also die Ausfällung des Kalks, ist vom CO_2 -Gehalt des Wassers abhängig.

Die **Kalklösung/Kalkausfällung** ist ein Gleichgewicht: Wenn CO_2 zu Wasser <gegeben> wird, kann sich Kalk lösen, wenn CO_2 <weggenommen> wird, fällt der Kalk wieder aus:



Abbildung 36:
Tropfsteine im hinteren Höhlenteil.

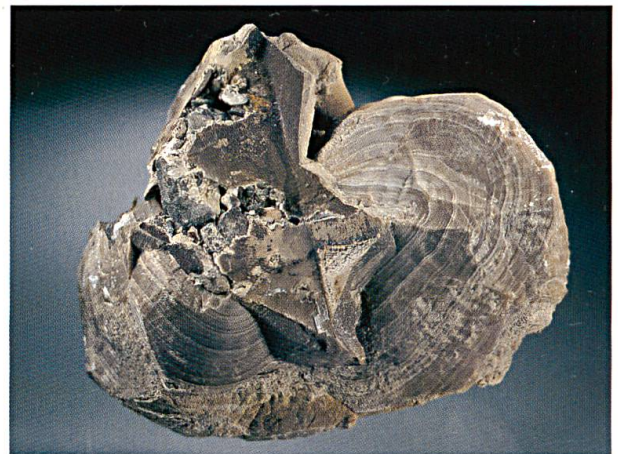


Abbildung 37:
Alter, rekristallisierter Höhlensinter mit rhythmischem Wachstum, hervorgerufen durch verschieden farbige Fremdeinlagerungen; in der Bildmitte Negativ-Abdruck eines Calcitkristalls. Breite 13 cm.

Wenn also kalkgesättigtes Wasser aus Poren in einen Hohlraum tropft, dessen Luft einen tieferen CO_2 -Gehalt aufweist, muss das Wasser wieder CO_2 abgeben. Es kommt deshalb zur Ausfällung von Kalk. Wegen des langsamen Entweichens von CO_2 wird der Kalk <geordnet> abgelagert (Abbildungen 37 und 38) und bildet schöne Sinterformationen wie z.B. Tropfsteine.

Tritt kalkgesättigtes Wasser aus einer Höhle an die Oberfläche, können Wirbel in Wasserfällen das CO_2 schnell aus dem Wasser austreiben. Die dabei resultierende Kalkausfällung wird als Tuff bezeichnet und kann beim Ausfluss des Kristallhöhlenbachs beobachtet werden.



Abbildung 38:
Calcitkristall mit Überzug von Höhlensinter; der Sinter ist in feinen Schichten oder blumenkohlartig ausgebildet und entstand in unterschiedlich rasch bewegtem Wasser des Höhlenbachs. Höhe 11 cm.

Literaturverzeichnis

- BÄCHLER H. (1937): In der Kristallhöhle von Kobelwald. – St.Galler Jahresmappe 1937, 81–83.
- BÄCHLER H. (1945): Untersuchungen über die Entstehung einiger Höhlen im Säntisgebirge. – Bericht über die Tätigkeit der St.Gallischen Naturwissenschaftlichen Gesellschaft 71, 68–143.
- EUGSTER H., FRÖHLICHER H. & SAXER F. (1960): St.Gallen–Appenzell. Geologischer Atlas der Schweiz 1:25000, Erläuterungen 23. – Kümmerly & Frey AG, Bern.
- GYR J. (1934): Neues von der Kristallhöhle am Kienberg. – St.Galler Tagblatt, 18. Oktober 1934.
- HOHL M. (2004): Kristallhöhle Tauchvorstoss 19. Juni 2004. – AGS-INFO 1/04 (Zeitschrift der Arbeitsgemeinschaft für Speläologie Regensdorf), 38–40.
- KÜRSTEINER P. & SOOM M. (2007): Mineralien im Alpstein. – Appenzeller Verlag, Herisau.
- KÜRSTEINER P., STÜNZI H. & FILIPPONI M. (2004): Die Kristallhöhle Kobelwald. – Verkehrsverein Kobelwald, Oberriet.
- SCHEUCHZER J. J. (1702): Specimen Lithographiae Helvetiae curiosae. – David Gessner, Zürich.
- SCHEUCHZER J. J. (1706): Beschreibung der Naturgeschichten des Schweizerlandes. – J.J. Scheuchzer, Zürich.
- SCHEUCHZER J. J. (1746): Natur-Geschichte des Schweitzerlandes. – David Gessner, Zürich.
- WALSER G. (1740): Neue Appenzeller = Chronick oder Beschreibung Des Cantons Appenzell Der Innern = und Aussern = Rooden. – G. Walser, St.Gallen.

Kartenverzeichnis

- Geologische Karte: LUDWIG A., SAXER F., EUGSTER H. UND FRÖHLICHER H. (1949): St.Gallen – Appenzell. – Geologischer Atlas der Schweiz 1:25000, Atlasblatt 23.
- Mineralogische Karte von BUACHE PHILIPPE (1752): in GUETTARD JEAN-ETIENNE (1756): Mémoire dans lequel on compare le Canada à la Suisse, par rapport à ses minéraux, seconde partie, Description des Minéraux de la Suisse, – in: Histoire de l'académie royale des sciences, année 1752, avec les Mémoires de Mathématique & de Physique, ... – Paris, 1756, 323–360.
- Topographische Karte: Landeskarte der Schweiz 1:25000: Blatt 1095 Gais.

Anhang

Abbildungsnachweis

Dietsche Ralph, Oberriet: 11, 17
 Filipponi Marco, Rekingen: 21, 24
 Heinzer Armin, Brunnen: 5
 Kühnis Thomas, Rorschacherberg: 1, 13, 14, 18, 22, 30
 Kürsteiner Peter, Uzwil: 8, 10, 16, 19, 36
 Rohner Stefan, St.Gallen: 25
 Schefer Hansueli, Herisau: 20
 Schüpbach Thomas, Ipsach: 7, 26, 27, 28, 37, 38
 Stünzi Hans, Regensdorf: 23
 Vorburger Pius, Güttingen: 6, 12, 15, 29, 33

Sammlungsnachweis

Die abgebildeten Mineralstufen befinden sich in der Mineraliensammlung des Autors.

Hinweise zur Begehung

Die Kristallhöhle wird als Schauhöhle durch den Verkehrsverein Kobelwald unterhalten und betrieben. Sie ist von Ostern bis 31. Oktober an Sonntagen und Feiertagen jeweils von 11.00 bis 17.00 Uhr geöffnet. Besuche an Wochentagen bedürfen einer Voranmeldung beim Höhlenwart (Tel. 071 761 19 77). Während den Sommerferien ist die Höhle vom 10. Juli bis 10. August täglich nachmittags von 12.00 bis 16.30 geöffnet. Homepage: www.kristallhoehle.ch.

Für eine Besichtigung des Schauhöhlenteils der Kristallhöhle ist keine spezielle Ausrüstung erforderlich; einzig das Tragen solider Schuhe ist empfehlenswert. Die Lufttemperatur in der Höhle beträgt während des ganzen Jahres rund 9°C. In nächster Nähe des Höhleneinganges befindet sich ein Picknickplatz mit zwei Feuerstellen.

Der Zugang zur Höhle (Abbildung 39) ist sowohl ab Oberriet wie auch ab Kobelwald beschildert. Für Wanderer ist die Kristallhöhle auf den Wanderwegweisern der näheren Umgebung angegeben. Der Orientierung dient die Landeskarte der Schweiz, 1:25'000, Blatt 'Gais', Nr. 1095. Lage der Kristallhöhle: Koordinaten 758.410/243.440.

Für Fahrzeuge stehen zwei nahe gelegene Parkplätze zur Verfügung. Den Parkplatz 'Tanzplatz' (Pt. 668, westlich der Kristallhöhle) erreicht man ab Oberriet (beschildert) über die Waldstrasse Richtung Montlinger Schwamm. Die Höhle ist von diesem Parkplatz aus zu Fuss in 5 Minuten zu erreichen.

Vom kleineren Parkplatz westlich des Dorfes Kobelwald gelangt man nach einem Spaziergang von 15 Minuten Dauer zum Höhleneingang.

Abbildung 39:

Lageplan der Kristallhöhle Kobelwald (vom Verkehrsverein Kobelwald zur Verfügung gestellt).

