Beobachtungen an einem Pyritkristall von Traversella

Autor(en): Parker, Robert L. / Kennedy, W.Q.

Objekttyp: Article

Zeitschrift: Schweizerische mineralogische und petrographische Mitteilungen = Bulletin suisse de minéralogie et pétrographie

Band (Jahr): 9 (1929)

Heft 1

PDF erstellt am: 06.08.2024

Persistenter Link: https://doi.org/10.5169/seals-10747

Nutzungsbedingungen

Die ETH-Bibliothek ist Anbieterin der digitalisierten Zeitschriften. Sie besitzt keine Urheberrechte an den Inhalten der Zeitschriften. Die Rechte liegen in der Regel bei den Herausgebern. Die auf der Plattform e-periodica veröffentlichten Dokumente stehen für nicht-kommerzielle Zwecke in Lehre und Forschung sowie für die private Nutzung frei zur Verfügung. Einzelne Dateien oder Ausdrucke aus diesem Angebot können zusammen mit diesen Nutzungsbedingungen und den korrekten Herkunftsbezeichnungen weitergegeben werden.

Das Veröffentlichen von Bildern in Print- und Online-Publikationen ist nur mit vorheriger Genehmigung der Rechteinhaber erlaubt. Die systematische Speicherung von Teilen des elektronischen Angebots auf anderen Servern bedarf ebenfalls des schriftlichen Einverständnisses der Rechteinhaber.

Haftungsausschluss

Alle Angaben erfolgen ohne Gewähr für Vollständigkeit oder Richtigkeit. Es wird keine Haftung übernommen für Schäden durch die Verwendung von Informationen aus diesem Online-Angebot oder durch das Fehlen von Informationen. Dies gilt auch für Inhalte Dritter, die über dieses Angebot zugänglich sind.

Ein Dienst der *ETH-Bibliothek* ETH Zürich, Rämistrasse 101, 8092 Zürich, Schweiz, www.library.ethz.ch

http://www.e-periodica.ch

Beobachtungen an einem Pyritkristall von Traversella

Von Robert L. Parker und W. Q. Kennedy

Bei der morphologischen Untersuchung einer Mineralart ist es im allgemeinen eine Projektion des gesamten Formenkomplexes, welche im Stande ist, am prägnantesten die wichtigen Entwicklungszonen in Erscheinung treten zu lassen. Die Formenentwicklung der meisten Mineralien erweist sich dann in Bezug auf zonale Verteilung als so scharf selektiv, dass kein Zweifel über die morphologischen (und strukturellen) Hauptrichtungen bestehen kann.



Fig. 1

Bei Einzelkristallen kann die relativ viel geringere Zahl der zur Entwicklung gelangenden Formen bereits etwelche Unsicherheit über die als wesentlich zu betrachtenden Zonenverbände aufkommen lassen, und dies ist speziell dort der Fall, wo die Formenführung eines Individuums nur einen sehr kleinen Ausschnitt des gesamten Formenkomplexes der Mineralart darstellt. Aber auch an solchen Kristallen kann nicht selten der schlagende Beweis gebracht werden, dass die morphologischen und strukturellen Richtungen, welche wachstumstechnisch bei ihrer Entstehung ausschlaggebend waren, identisch sind mit denjenigen, die sich aus der Gesamtbetrachtung ableiten. Über einen Fall dieser Art möge, weil er ausserordentlich typisch erscheint, in Kürze berichtet werden.

An dem in Figur 1 abgebildeten,*) in natura etwa erbsengrossen Pyritkristall von Traversella wurden insgesamt folgende Formen festgestellt:

 $c = \{001\}$ $e = \{210\}$ $p = \{111\}$ $q = \{211\}$ $n = \{221\}$ $x = \{321\}$. Ferner wurden vereinzelte Flächen gefunden, deren Winkelwerte mit grosser Annäherung denen von $y = \{432\}$ entsprechen, aber unter Umständen eine kompliziertere Symbolisierung zulassen würden.

Beim Vermessen des Kristalls wurde festgestellt, dass von fast jedem Hauptsignal Lichtzüge ausstrahlen, welche sich über grössere Entfernungen genau verfolgen liessen. Die Ausmessung dieser Züge mit dem V. Goldschmidt'schen Zweikreisgoniometer ergab die (stereographisch gezeichnete) Reflexfigur, wie sie Figur 2 zeigt. Die Hauptreflexe lassen sich in demselben deutlich erkennen und sind durch den Vergleich mit der gewöhnlichen stereographischen Projektion Figur 3, in welcher jede Form durch besondere Signatur gekennzeichnet ist, leicht zu identifizieren. Man sieht, dass die Lichtzüge in streng selektiver Weise zwischen gewissen Hauptsignalen spannen und auf diese Weise ein durchaus charakteristisches Zonenbild ergeben.

Ausgesprochene Knotenpunkte sind in allen vier abgebildeten Quadranten die Oktaedersignale. Von ihnen ausgehend lassen sich folgende Lichtzüge erkennen.

Gegen die Würfelsignale hin pc = [110]. Diese Züge reichen in allen vier Quadranten bis zu den kräftigen Signalen des Deltoidikositetraeders $\{211\}$, z. T. noch über diese hinaus, was speziell im IV. Quadrant (es ist der obere linke Oktant von Figur 1 mit seinen starken Rundungen und Alternierungen zwischen (111) und (001)) der Fall ist.

*) Zur genauen Dimensionierung der Zeichnung wurde der Kristall auf einem Universaltischchen aufmontiert, die (100)-Fläche durch Einspiegeln polargestellt und dann in die für die Zeichnung erwünschte Lage gebracht, indem um die vertikale und die rechts-links verlaufende "immobile" Achse die notwendigen Drehungen ψ , ω . ausgeführt wurden. ($\psi = 18°26'$, $\omega = 6°23'$.) Der so orientierte Kristall wurde dann unter eine Binokularlupe gestellt und die scheinbare (projizierte) Länge jeder Kante mit Hilfe eines Mikrometerokulars ausgemessen. Die negative Aufstellung wurde lediglich deshalb gewählt, um die am meisten charakteristischen Flächen in günstige Lage zu bringen. Auch in der Gegenrichtung, also gegen die Signale des Triakisoktaeders $\{221\}$ hin, sind im II. und IV. Quadranten gut ausgebildete Züge vorhanden.



Fig. 2



Fig. 3

Gegen die Pentagondodekaedersignale hin p e = [121]. Sie sind in allen Quadranten deutlich bis kräftig ausgebildet und enthalten die Signale des Dyakisdodekaeders $\{321\}$.

Als Knotenpunkte sind weiterhin die Würfelsignale zu nennen. Von ihnen ausgehend können Lichtzüge erkannt werden:

gegen die Oktaedersignale hin cp = pc = [110],

gegen die Pentagondodekaedersignale hin ce = [100]. Sie zeigen typisch paramorph-symmetrische Verteilung und sind in allen Quadranten stark entwickelt.

Als Lichtzüge, welche von den Pentagondodekaedersignalen ausgehen, sind solche zu nennen, die

gegen die Oktaedersignale verlaufen e p = p e = [121],

gegen die benachbarten Würfelsignale sich erstrecken ec = ce = [100],

gegen die Signale des Deltoidikositetraeders verlaufen eq = [021].

Diese sind speziell im I., II. und IV. Quadranten zu sehen und queren z. T. die Signale von {221} und {321}.

Ausserdem sind in den verschiedenen Quadranten weitere Lichtzüge zu sehen, die aber schwach sind und nichts wesentliches zum allgemeinen Bild beitragen. Im IV. Quadrant zieht ein schwacher Zug von (112) zu (123), der die Zone [111] andeutet.

Recht eindeutig ergibt sich also die Tatsache, dass die Entwicklung dieses Kristalls ganz vorwiegend im Zeichen der Zonen [110], [100], [121], [021] stattgefunden hat. Nicht durch die reiche Formenentwicklung, wohl aber durch die die Lichtzüge verursachenden Rundungen, treppenförmigen Abstufungen und Alternierungen heben sich diese Zonen deutlich hervor. Andere Zonenverbände wie [111] etc., welche sich leicht auf Grund der vorhandenen Flächen konstruieren lassen, treten zurück oder fehlen als Lichtzüge gänzlich. Anderseits gestattet die Betrachtung von Figur 2, eine gewisse Abstufung der Hauptzonen vorzunehmen. Am kräftigsten treten zweifellos die Zonen [110] und [100] hervor, in zweiter Linie erst [121] und [021]. Dies entspricht aber genau den Verhältnissen, wie sie sich aus der gesamtmorphologischen Betrachtung des Pyrites ergeben.

Auf eine eingehende Erörterung der zuletzt erwähnten Verhältnisse kann hier verzichtet werden, da sie bei P. Niggli: "Lehrbuch der Mineralogie", II. Auflage, Bd. 2 (Berlin 1926), Seite 60 ff. ausführlich dargetan sind. Nur die nachfolgende kurze Statistik sei noch beigefügt, welche die engen Beziehungen zur Gesamtentwicklung dartun wird.

In V. Goldschmidt's "Atlas der Kristallformen" (Heidelberg 1920) werden insgesamt für den Pyrit 189 Formen angeführt, die sich wie folgt auf die Hauptformen verteilen:

Würfel .	1
Oktaeder	1
Rhombendodekaeder	1
Pentagondodekaeder	57
Deltoidikositetraeder	27
Triakisoktaeder	17
Dyakisdodekaeder	85
	189

Untersucht man diesen Komplex auf die hauptsächlichsten zonalen Zusammenhänge, so erhält man folgende Zahlen:

Zonen	100	liegen	31 %	der	Formen
"	110	"	25 %	,,	97
"	120	,,	19,6 %	"	"
"	121	,,	15,9 %	"	"
,,	130	1)	8,5 %		"
"	111	"	5,3 %	,,	\$7
			105,3 %	"	"
ug für	mehr	fach be-			
rücksichtigte Formen		14,3 %			
			91,0%	,,	"
	Zonen " " " " ug für cksichti	Zonen 100 " 110 " 120 " 121 " 130 " 111 ug für mehr cksichtigte F	Zonen 100 liegen " 110 " " 120 " " 121 " " 130 " " 111 " ug für mehrfach be- cksichtigte Formen	Zonen 100 liegen 31 % ", 110 ", 25 % ", 120 ", 19,6 % ", 121 ", 15,9 % ", 130 ", 8,5 % ", 111 ", 5,3 % 105,3 % ug für mehrfach be- cksichtigte Formen 14,3 % 91,0 %	Zonen 100 liegen 31 % der " " " " " " " " " " " " " " " " " " "

Diese Zahlen zeigen, dass nicht weniger als 172 Formen in bloss sechs Zonen zusammengefasst werden können, und liefern somit ein schönes Beispiel der ausgesprochenen Zonenselektion, wie sie an vielen Mineralien anzutreffen ist. Die ersten vier Zonen stimmen in qualitativer Hinsicht, sowie auch in der allgemeinen Rangordnung mit den früher festgestellten überein, und es ergibt sich also eine vollkommene Deckung der statistisch und phänomenologisch festgestellten Tatsachen. Der untersuchte Kristall kann als ein typischer Vertreter vom hexaedrischen Kristalltypus im allgemeinen und vom schönsten Vertreter desselben dem Pyrit — im Speziellen angesprochen werden, und sein Reflexbild gibt die Gründzüge dieser wichtigen morphologischen Gattung in allen wesentlichen Dingen wieder.

Manuskript am 26. Februar 1929 eingegangen.

204