q. XCI

1962

Вып. 4

Л. П. БЛАЗКО, В. В. КОНДРАТЬЕВА и Я. Я. ЯРЖЕМСКИЙ

АКСАИТ -- НОВЫЙ ВОДНЫЙ МАГНИЕВЫЙ БОРАТ

При обработке материалов сбора 1956 г. в каменной соли, содержащей примесь пелитоморфного вещества, кизерита, ангидрита, преображенскита, были обнаружены светло-серые кристаллы неизвестного минерала. Последующее минералогическое, химическое и рентгеновское исследование этого минерала показало, что он отличается по своим свойствам от всех известных в литературе боратов. По месту нахождения минералу дано название аксаит (Aksaite) — Ак-Сай в переводе с казахского языка означает «белая лощина».

В настоящей статье приводятся результаты гониометрического и рентгеновского изучения аксаита, его физические свойства, химический состав и описание условий нахождения.

Кристаллы аксаита, имевшиеся в нашем распоряжении, оказались морфологически однотипными.

В принятой нами установке кристаллы вытянуты по [001] и уплощены по (100). Ось [100] является осью наиболее развитой зоны. Параллельно этой оси на гранях призматической зоны наблюдалась грубая штриховка, которая давала сплошную полосу сигналов.

Гониометрическое исследование аксаита производилось на двукружном гониометре Гольдшмидта (большая модель) с точностью отсчетов по лимбам +1'. Размеры измеренных кристаллов колебались от 3 до 7 мм по [001], 2—4 мм по [010] и 1.5—3.5 мм по [100]. Кристаллы юстировались по грани (100). Чтобы придать кристаллу общепринятую установку, сводный кристалл был повернут вокруг оси [010] на 90°. Результаты измерения восьми кристаллов приведены в табл. 1, где указаны

Таблица 1

Символы граней	Сферическ на	ие коорди- ты	Колебания в измер коорд	Количе-	
	f	s	f	S	меренных граней
100 010 001 021	<u> </u>	90° 90° 0° 31°58′	90°03'—89°58' 0°04'—359°55' 359°56'—0°35'	90°27′—89°45′ 0°04′—1°06′ 42°26′—31°15′	8 16 2 31

Гониометрическое измерение аксаита

формы, обнаруженные на кристаллах аксаита, и сферические координаты. В связи с плохим качеством кристаллов в табл. 1 даны колебания в измерениях сферических координат. На рис. 1 показана форма кристаллов аксаита.

На основании гониометрического изучения аксаита внешняя форма его кристаллов является ромбической. Отсутствие пьезоэлектрического эффекта¹ в кристаллах аксаита дает возможность сделать предположе-

¹ Исследование пьезоэлектрических свойств аксашта произведено И. С. Резом (ЦНИЛП, Москва).

ние о наличии центра инверсии. Следовательно, аксаит можно отнести к ромбо-дипирамидальному виду симметрии ромбической сингонии *mmm*. Наиболее характерными формами являются пинакоиды {100}, {010}

и ромбическая призма (021). Грани пинакоида (001) очень редки и имеют



небольшую относительную величину. Они были обнаружены только на двух кристаллах из восьми (по одной грани на каждом кристалле).

На гранях {100} были видны ступеньки скола. В одном случае на гранях {010} вертикальная штриховка, о которой сказано выше, отсутствовала. Вероятно, по (100) и (010) имеется спайность.

Цвет крупных кристаллов аксаита светло-серый, мелкие кристаллы бесцветны. Твердость около 2.5. Удельный вес 2.066.* Под микроскопом минерал бесцветен. Оптически двуосный, отрицательный. $2V=88^{\circ}$ (вычисл.). Оптическая ориентировка: Ng=b, Nm=c, Np=a. Погасание прямое. Удлинение отрицательное.

Рис. 1. Кристалл аксаита.

Показатели преломления аксаита определены в иммерсионном препарате методом сравнения подвижности цветных полосок в белом свете (Татарский, 1949):

 $Ng=1.528\pm0.001$, $Nm=1.508\pm0.001$, $Np=1.473\pm0.001$. Иммерсионные жидкости проверялись на рефрактометре. Двупреломление 0.055. По своим физическим свойствам аксаит похож на эзкуррит (2NaO · 5B₂O₃ · 7H₂O), который представляет собой натриевый водный борат с близкой формулой (Muessig, Allen, 1957). Твердость эзкуррита около 2.5, удельный вес 2.153. Он также является двуосным отрицательным

минералом с очень близкими показателями преломления: Ng ==1.526, Nm =1.506, Np =1.472, Ng - Np =0.054, 2V =73.5° (вычисл.), cNg =42.6°, удлинение положительное.

В воде аксаит не растворяется, в HCl растворяется довольно хорошо.

Химический анализ аксаита выполнен химиками-аналитиками: ВСЕГЕИ К. А. Баклановой и



664

ВНИИ галургии М. М. Вильнером (1959 г.). В табл. 2 приведены результаты химических анализов для нашего аксаита (I) и аксаита из другого месторождения (II) (образец В. В. Лобановой). Образцы идентичны по своим морфологическим и оптическим свойствам.

В пересчете на формулу анализов I (1, 2) получаем $2MgO \cdot 5B_2O_3 \cdot 8H_3O_3$, а анализа II — $3MgO \cdot 7B_2O_3 \cdot 10H_2O_3$.

На кривых нагревания аксаита, выполненных К. В. Кострюковой, зафиксированы два эффекта. Эндотермический эффект при температуре 246—254° С отвечает процессу дегидратации. Экзотермический эффект (660—664° С), характерный для большинства боратов, по-видимому, также связан с перегруппировкой в кристаллической решетке. Температура плавления аксаита не была достигнута. На рис. 2 приведена дифференциальная запись термограммы аксаита, весьма сходной с термограммой эзкуррита.

Рентгеновское исследование аксаита производилось монокристальными методами и методом порошка.

Лауэграммы, рентгенограммы вращения и колебания снимались в камере типа КРОН-2 с диаметром цилиндрической кассеты 57.3 мм на элек-

^{*} Удельный вес определен химиком-аналитиком ВНИИГ А. И. Соколовой.

Таблица 2

	<u>і (аналитик</u>				2 (аналитик К А Бакцанора)		II (аналитик М. М. Вильнер)		
Компоненты	Becobre %	молекуляр- ные количе- ства	соотноциение	BecoBhie %	молекуляр- ные количе- ства	соотношение	Pecobbie %	моленуляр- ные количе- ства	соотношение
MgO B ₂ O ₃	13.8 61.4 23.73 *	342 881 1322		13.44 61.13 0.56 0.56 23.73	333 878 1318	2 5 — — 8	$ \begin{array}{c} 14.6 \\ 58.4 \\ 2.15 \\ 2.75 \\ - \\ 22.2 \end{array} $	380 881 — — 1295	$\begin{array}{c} 3\\7\\-\\-\\-\\10\end{array}$
Сумма	98.93			99.42			100.1		

Химический анализ аксаита

тронной трубке БСВ1 с медным анодом ($\lambda Cu_{k_{\alpha}} = 1.539 \, kX$). Условия съемки: напряжение 35 kV, сила тока 18 mA, экспозиция от 1/2 до 3 час. Размеры исследовавшихся кристаллов приблизительно 0.5—1.0 мм. Координатные оси выбраны в соответствии с гониометрическими данными.

По лауэграммам и рентгенограммам колебания была подтверждена ромбическая сингония аксаита. На лауэграмме, полученной при совмещении оси [001] кристалла с первичным пучком рентгеновских лучей, выявились две взаимно-перпендикулярные плоскости симметрии (рис. 3). На рентгенограммах колебания, снятых вдоль трех кристаллографических осей, также обнаруживаются плоскости симметрии, перпендикулярные этим осям.

Параметры элементарной ячейки по трем координатным осям оказались различными. Таким образом, сингония аксаита является ромбической, что согласуется с результатами гониометрического изучения аксаита.

Параметры элементарной ячейки, вычисленные по рентгенограммам вращения, имеют следующие значения: $a=12.54\pm0.01$ kX, $b=24.28\pm\pm0.02$ kX, $c=7.49\pm0.01$ kX. Объем элементарной ячейки 2280.49 kX³. Отношение осей a:1:c=0.516:1:0.308.

Для определения пространственной группы аксаита с одного и того же кристалла были сняты и проиндицированы вайсенбергограммы нулевой, первой, второй слоевых линий вдоль [001] и с нулевой по пятую — вдоль [100].

Съемка вайсенбергограмм производилась на отфильтрованном медном излучении ($\lambda Cu_{k_{\alpha}} = 1.539 \text{ kX}$) при напряжении 35 kV и силе тока 20 mA, экспозиция от 15 до 40 час.

Всего проиндицировано 1752 рефлекса. Из полученного набора индексов видно, что среди отражений типа kkl погасаний не наблюдается, среди отражений типа *hoo*, *oko* и *ool* имеются только такие, у которых соответственно *h*, *k*, *l* четное. Отражение типа *okl* имеет четное *k*, *hko* — четное *h* и *hol* — четное *l*.

^{*} Среднее из двух прямых определений кристаллизационной воды.

Отсюда однозначно определяется дифракционный класс *mmm* с одной единственной федоровской группой $Pbca-D_{2h}^{15}$. Исходя из размеров элементарной ячейки, установленной для аксаита формулы $(2MgO \cdot 5B_2O_3 \cdot 8H_2O)$ и удельного веса ($\rho_{\text{эксп.}} = 2.066$), число формульных единиц оказывается равным 5, при этом рентгеновская плотность ($\rho_{\text{ренттен.}}$) равна 2.072.

Аксаит из другого месторождения (образец В. В. Лобановой) имеет близкие размеры элементарной ячейки ($a = 12.52 \pm 0.01$ kX, $b = 24.27 \pm 0.03$ kX, $c = 7.47 \pm 0.01$ kX). Химический анализ для него



Рис. З. Лауэграмма аксаита. (Ось [001] совмещена с первичным пучком рентгеновских лучей).

(табл. 2) приводит к несколько иной формуле ($3MgO \cdot 7B_2O_3 \cdot 10H_2O$). В этом случае число формульных единиц оказывается равным 4, причем рентгенометрический удельный вес (ррентген. = 2.293) близок к экспериментальному (ракси. = 2.367).

Таким образом, вопрос о химической конституции аксаита нельзя считать окончательно решенным. Надо думать, что различие составов и удельного веса при идентичных параметрах решетки связано с недостаточной чистотой исследованного материала. В связи с тем, что для определенной нами федоровской группы аксаита (*Pbca*) кратности правильных систем точек равны 4 и 8, вероятно второй анализ более точно отражает химический состав аксаита. Отклонения от него в первом анализе возможно связаны с неучтенными примесями.

Надо отметить, что рентгеновское исследование аксаита значительно осложнялось отсутствием совершенных монокристаллов (обычно кристаллы оказывались сростками). В связи с этим на вайсенбергограммах, снятых при совмещении с осью вращения оси [010], местами наблюдались раздвоенные пятна разной интенсивности, не всегда наблюдалось симметричное расположение рефлексов, что не давало возможности однозначно ее проиндицировать. На снимках по другим осям эти аномалии отсутствовали и индицирование получалось однозначным.

В связи с этим при определении пространственной группы использовались данные о погасаниях, выявленные только на вайсенбергограммах, снятых по [100] и [001].

Порошковая рентгенограмма аксаита была получена как эталонная. Предварительно минерал очищался от обычно присутствующей примеси каменной соли растворением ее в воде и последующей промывкой в спирте. Невозможно было полностью очистить образцы от незначительной примеси ангидрита.

Дебаеграмма снималась в камере типа РКД с диаметром цилиндрической кассеты 57.29 мм на трубке БСВЛ с железным анодом и Мп-фильтром. Условия съемки: напряжение 35 kV, сила тока 20 mA, экспозиция 5 час., диаметр столбика образца 0.35 мм. Поправки вносились по особому снимку с NaCl в качестве внутреннего стандарта. Интенсивность линий оценивалась по 10-балльной шкале. Дебаеграмма проиндицирована по параметрам элементарной ячейки, определенным монокристальными методами.

В табл. З приведены межплоскостные расстояния, интенсивности и индексы отражений аксаита. В этой же таблице помещены для сравне-

ния межплоскостные расстояния и интенсивности линий эзкуррита, близкого по химической формуле и оптическим свойствам к аксаиту. Как вилно из сравнения, дебаеграммы аксаита и эзкуррита не совпадают друг с другом, хотя некоторые интенсивные линии у них тождественны, что естественно в связи с кристаллохимической близостью этих двух минералов. Однако геологические позиции обоих минеральных образований резко различаются. Эзкуррит ассоциирует вместе с бурой, кернитом, тикалконитом, улекситом в неогеновых месторождениях боратов вулканогенно-осадочного типа Аргентины, залегающих в мелководных осадках, сложенных аргиллитами, алевролитами, песчаниками с прослоями вулканических туфов и базальтовых лав. Аксаит находится в разрезах каменной соли различных регионов кунгур-



Рис. 4. Зерна и кристаллы аксаита. (Николи не скрещены; увел. 80).

ских отложений, содержащих примесь пелитоморфного вещества, ангидрита, кизерита, преображенскита, иногда борацита, джинорита. Аксаит не является особенно редким боратом в разрезах галогенных пород, но количественная роль его не выяснена, и его следует пока считать акцессорным минералом спорадического распространения.

Аксаитсодержащая каменная соль, как и обычно, имеет значительное количество зонально-кристаллического галита. Как и во всех случаях, зональный «рисунок» галита связан главным образом с микровключениями маточной рапы.

Наибольший интерес представляют собою сочетания пелитоморфного (микрозернистого) вещества и аксаита. Обычно пелитоморфное вещество располагается между зернами галита. В процессе собирательной кристаллизации находящегося в нем борного вещества образуются в разной степени идиоморфные кристаллы аксаита. Нередко концы кристаллов, увенчанные головками, выступают в галит, а другие концы кристаллов, увенчанные головками, выступают в галит, а другие концы кристаллов аксаита оказываются вросшими в пелитоморфную массу бората (рис. 4). Надо полагать, что процессу собирательной кристаллизации аксаита способствуют микровключения маточной рапы, имеющейся в галите. Каков состав пелитоморфного борного вещества, точно ли он соответствует химическим анализам аксаита, — на это ответить пока нельзя, так как нет возможности получить в чистом виде это пелитоморфное борное вещество. Обычно в последнем содержатся в тонкораспыленном виде включения ангидрита, аксаита, преображенскита, возможно кизерита.

ица 3	рит	$\frac{d_{\mathbf{a}}}{n}$	1.374
Табл	Эзкур	I	$\vec{\nabla}$ $\vec{\nabla}$
ксанта и эзкуррита		$\frac{da}{n}$	1.401 1.401 1.369 1.304 1.304 1.278 1.278 1.278 1.208 1.208 1.208 1.187 1.128 1.164 1.128 1.128 1.128 1.123
	ксаит	1	0 00 000 00 0 0 0 0 0 0 0 4 4 0 4 4 0 9 0 4 4 0 9 0 0 0 0 0 0 0
	Ął	ાયપ	604 911 891 774 242; 535 10.3.0 236 804; 933 655 992; 176 086 086 286 286
	уррит	$\frac{d_{\hat{a}}}{n}$	$\begin{array}{c} 2.29\\ 2.24\\ 2.14\\ 2.14\\ 2.14\\ 2.09\\ 1.955\\ 1.903\\ 1.903\\ 1.890\\ 1.793\\ 1.793\end{array}$
	Эзк	I	
		$\frac{d_{d}}{n}$	2.300 2.259 2.255 2.162 2.115 2.115 2.013 1.970 1.938 1.970 1.938 1.970 1.938 1.970 1.970 1.970 1.970 1.970 1.976 1.795
раммы	Аксант	Ι	ם האל מה טי א מי טי טי עי גע אל טי שי אר מה מי א מי טי עי גע אל טי
Рентгеног		hkl	223; 143 2.10.0; 442 541 452 161 173 353 423 353 423 353 660 134; 204 670; 572 383
	рит	n da	$\begin{array}{c} 8.98\\ 7.69\\ 6.94\\ 5.50\\ 4.48\\ 4.82\\ 4.20\\ 3.80\\ 3.80\end{array}$
	Озку	I	
	Аксант	$\frac{d_{\mathbf{a}}}{n}$	6.36 6.00 5.63 7.63 4.68 4.68 4.68 4.68 4.33 4.33 3.70 3.54 3.43 3.43
		I	∞ ∞ ∞ ∞ ∞ ∞ ∞ ∞
		ાયગ	0.21; 200 210 210 220; 121 230 240 060; 231 060; 231 061; 321 061; 321 251; 161

жение)	Эзкуррит	$\frac{d_{\boldsymbol{\alpha}}}{n}$	1.12	
ropodu)		I		
лица 3	Аксаит	$\frac{d_{\hat{\alpha}}}{n}$	1.114 1.088 1.088 1.079 1.0635 1.0635 1.0635 1.0535 1.0535 1.0265 1.0329 1.0090 1.0090 1.0031 0.9974	
T a 0		I	рр 2 рр 2 рр 2 рр 2 рр 2	
		IAA	10.10.0 815 815 606 047 047 984; 10.8.3 984; 10.8.3 12.0.0; 10.0.4 10.4.4 885 087; 427 756 377 766	
	Эакурриг	$\frac{d_{\alpha}}{n}$	1.734 1.692 1.670 1.642 1.540 1.540 1.480 1.416 1.416	
		I		
		$\frac{d_{\alpha}}{n}$	1.738 1.696 1.676 1.676 1.676 1.612 1.585 1.585 1.585 1.585 1.585 1.585 1.585 1.585 1.585	
	саит	I	ت 4 میں دی سام اور دی دی	
	Ak	lhl	711; 533 254; 164 741 690; 264 563 414 573; 364 800; 682; 742 0.16, 0 534 723; 802	
	ррит	$\frac{d_{\alpha}}{n}$	$\begin{array}{c} 3.31\\ 3.22\\ 3.22\\ 3.22\\ 3.22\\ 3.23\\ 3.08\\ 3.08\\ 3.08\\ 2.53\\$	
	Эзку	I		
	аит	$\frac{d_a}{n}$	3.31 3.31 3.09 3.09 3.09 3.09 2.59 2.59 2.59 2.393 2.348 2.348	
		I	0 1 1 1 0 4 0 7 1 0 7 0 7 0 7	
	Arci	ાયપ	132 212; 042 261; 410; 142 232; 420 152 312; 440 252 412 381	

 Π р и м с ч а и и е: p-pазмытые динии; pp — очень размытые линии.

В некоторых участках пелитоморфного вещества диагностируются под микроскопом скопления зерен только одного аксаита. Иногда в крупных (до 1 мм и более в сечении) зернах аксаита видны захваченные внутрь них зерна галита, ангидрита.

Таким образом, становится очевидным, что аксаит в своих крупных светло-серых зернах и кристаллах получился путем собирательной кристаллизации и перекристаллизации первичных пелитоморфных борных участков в каменной соли, природа которых точно не установлена, но не исключается их принадлежность к аксаитовому (или близкому к нему) составу. Другими словами, судя по керновому образцу, крупные (до 12 мм в сечении) кристаллы аксаита находятся в виде единичных порфировидных образований в мелкозернистой кизеритсодержащей каменной соли, а микроскопические его скопления сосредоточены вокруг пелитоморфного, по-видимому борного вещества (рис. 4).

Намечается некоторая связь неотчетливо проявленной слоистой текстуры с преобладающим распределением аксаитовых образований.

В. В. Лобанова в своих коллекциях установила присутствие совместно с аксаитом борацита и джинорита. Образование аксаита в этих случаях также связано с бороносным пелитоморфным веществом, находящимся в каменной соли.

Несмотря на различия в формировании эзкуррита и аксаита и принадлежность их к разным генетическим типам боратов гипергенного происхождения (эзкуррита — к боратам вулканогенно-осадочного типа, аксаита — к боратам галогенного осадконакопления), для обоих этих боратов, осаждавшихся в пелитоморфном виде в результате поступления бора извне в материнские водоемы в различной физико-географической обстановке, характерна щелочная среда: для эзкуррита (находящегося в парагенезисе с бурой, кернитом) — сильно щелочная, а для аксаита (находящегося в ассоциации с преображенскитом, джиноритом, кизеритом) — менее шелочная.

В заключение авторы приносят искреннюю благодарность за содействие в диагностике минерала К. А. Баклановой, М. М. Вильнеру, А. И. Соколовой, В. А. Франк-Каменецкому, В. В. Нардову и В. В. Лобановой.

Литература

Бокий Г. Б. и М. Л. Порай-Кошиц. (1951). Практический курс рентгеноструктурного анализа, т. І, стр. 285. Татарский В. Б. (1949). Обокрашенной полоске Бекке. Зап. Всесоюзн. минер. общ., ч. 78, вып. 3. Миеssig Е. S. a. R. D. Allen. (1957). Ezcurrite (2Na₂O·5B₂O₃·7H₂O), a new sodium borate from Argentina: occurrence, mineralogy and associated mine-rals. Econ. Geol., v. 52, № 4, стр. 426-437.

Всесоюзный научно-исследовательский институт галургии, Ленинград.