нальных) форм указывает на принадлежность этих кристаллов к кубической сингонии: в случае квадратной формы плоскостью срастания является (001), а в случае треугольной— (111). Можно полагать, что игольчатые формы соответствуют прирастанию кристаллов по плоскости (110). Удлинение формы микрокристаллов может быть следствием резкого различия скоростей роста для граней куба, составляющих различный входящий угол с плоскостью подложки.

При раскалывании синтетических кварцев, выращенных во фторидных растворах, и природных кварцев, содержащих газово-жидкие включения и кристаллизовавшихся совместно с флюоритом (месторождения Акжайляу, Кент), установлено, что на поверхности свежего скола вблизи газово-жидкого включения выделяются микрокристаллы, аналогичные микрокристаллам, полученным при воздействии НГ на обычный кварц. Можно полагать, что фтористоводородные соединения в этих кристаллах были капсулированы в газово-жидких включениях. Некоторая невоспроизводимость может быть объяснена различием состава газово-жидких включений и неоднородностью их локализации в объеме кристалла.

ЛИТЕРАТУРА

Балакирев В. Г., Бутузов В. П., Цинобер Л. И., Хаджи В. Е. Электронно-микроскопическое исследование монокристальных кварцевых волокон.— Кристаллография, 1971, 16, вып. 2. Васильев В. И. Автодекорирование квар-

Васильев В. И. Автодекорирование кварцев. Тезисы докладов на 7-ом совещапии по электронной микроскопии. Киев, 1969. ческой химии. ЙЛ, 1956. Рысс И. Г. Химия фтора и его неоргани-

ческих соединений. Госхимиздат, 1956. Фтор и его соединения. Т. 1, 2. ИЛ, 1953. Хаджи В. Е. Исследование закономерностей распределения неструктурной примеси в искусственном кварце.— Труды ВНИИП, 6, 1962.

Руководство по препаративной пеоргани-

В. А. ВАСИЛЬЕВ, А. К. ВАЙТЕКУНАС

ПЕРВАЯ НАХОДКА БАСТНЕЗИТА В ЛИТОВСКОЙ ССР

При детальном минералогическом изучении пород кристаллического фундамента Литовской ССР в 1970 г. установлен акцессорный редкоземельный минерал — бастнезит — (Се, La...,) FCO₃. Минерал обнаружен при бурении биотит-амфиболовых гнейсов (первая скважина) и микроклиновых гранатов (вторая скважина) в районе северо-западного склона Белорусско-Мазурского поднятия.

Кристаллическое основание этого поднятия залегает на глубине 300—350 м от поверхности и сложено комплексом метаморфических пород (биотитовых, роговообманково-биотитовых гнейсов и амфиболитов) нижнепротерозойского возраста, интенсивно измененных метасоматически и прорванных интрузиями гранитоидов (различного состава), диоритов и габбро. Кроме того, здесь широко развиты гранитизированные породы и мигматиты, приуроченные к зонам тектонических нарушений (Васильев, 1972).

Амфиболиты и биотит-амфиболовые гнейсы, пробуренные первой скважиной, содержат маломощные прожилки гранитов и гранитных пегматитов, в незначительной степени изменены метасоматически и обогащены рудными минералами. В составе гнейсов присутствуют (в %): плагиоклаз (андезин \mathbb{N} 45 — 48) — 50, роговая обманка — 30 — 35, биотит — 20—25, кварц — 5.

Рентгенограммы бастнезита *

Образец из Кали- форнии (ASTM)		Образец из Колорадо (Михеев, 1957)		Образец из Литовской ССР		
I	$d\alpha/n$	I	$d\alpha/n$	I	da/n	hkl
40	4,88	2	4,94	10	4,928	002
70	3,564	8	3,544	8m	3,633	110
100	2,879	10	2,871	8ш	2,885	110
1	2,610	-	2,011	OHI	2,000	202
9	2,445	3	2,435		9 /69	
3	2,273	4	(2,264)	2ш	2,462	004
3	2,238	4	(2,213)	1	2,298	104
40	2,250	9		1	2,254	203
40	8,016	9	2,052	6ш	2,014	300
40	0,010	1	2,005	1	1,973	114
40		1	1,954	5m	1,895	000
	1,898	10	1,884	2		302
9	1,783	4	1,773		1,781	220
21	1,674	6	1,667	3	1,6 6 9	222
1	1,629	3	(1,624)	0,5	1,631	006
15	1,573	5	1,568	2	1,573	304
9	1,481	5	1,477	2	1,483	116
11	1,439	4	(1,433)	2	1,443	224
7	1,347	4	1,365	2	1,349	410
15	1,298	9	1,293	3	1,301	412
7	1,277	5	1,272	1	1,276	306
2	1,223	1	1,219	_		008
6	1,204	3	1,199	_	-	226
3	1,190	_	-	_	=	330
9	1,180	3	1,180	3	1,182	414
11	1,156	7	1,175	3	1,159	118, 38
	_	7	1,149	-	-	
_	-	3	1,130	_	_	
_	_	2	1,106			
	_	2	1,083	0,5	1,074	
4	1,068	5	1,064	0,5	1,059	334
4	1,050	4	1,047	1	1,042	308
6	1,038	5	1,030	_	_	416
2	1,028	_	_	_	_	6:00
6	1,006	-		2p	1,009	228, 60
3	0,988	-	_	1	0,990	520
7	0,9689	_	_	0,5	0,9717	522
2	0,9585		-	0,5	0,9608	336
3	0,9480	_	-	_	_	604
3	0,9425	-	_	_	_	1.1.1.0
5	0,9162	_	Product.	0,5	0,9181	524
5	0,9048	_	-	0,5	0,9070	418
2	0,8408	_			_	440
2	0,8827	~~	-		_	3010
3	0,8766	_	_		-	442
3	0,8701	_	_	_	_	606

^{*} Условия съемки: Fe — антикатод ($\alpha+\beta$); R=57,3; d=0,3 мм (шарик); экспозиция — 3 часа,

После дробления и соответствующей обработки валовой пробы биотит-роговообманкового гнейса (лаборатория разделения минералов ИМГРЭ) в полученном концентрате класса (+0,25) и (-25) мм, кроме зерен бастнезита, обнаружены следующие акцессорные минералы: магнетит, пирит, марказит, ильменит, сфен, циркон, циртолит, апатит, ксенотим, халькопирит, хальковин, молибденит, гранат, кальцит.

Микроклиновые граниты, вскрытые второй скважиной, являются продуктом интенсивно микроклинизированных плагиогранитов с четкими признаками воздействия метасоматических процессов, выражающихся в серицитизации, мусковитизации и альбитизации реликтов плагиоклаза. Состав породы довольно однообразен: микроклин и ортоклаз (иногда сдвойникованные по карлсбадскому закону) — до 70—80, кварц — 20—30%, редкие зерна плагиоклаза и чешуйки слюды. Среди акцессорных минералов наиболее обильны магнетит, пирит, ильменит, рутил (вторичный), циркон (и циртолит), апатит, в меньшей степени — ксенотим, лопарит, флюорит, халькопирит, молибденит и кальцит.

Обнаруженный акцессорный бастнезит является, безусловно, минералом метасоматического (более позднего) происхождения, ибо встречен в ассоциации с такими вторичными минералами, как лопарит, халько-

пирит, молибденит, флюорит и др.

Ввиду ничтожного содержания бастнезита в породе его трудно встретить в шлифах. Однако в полученных концентратах акцессорных минералов его зерна довольно часты, хотя и мелки $(0,2-0,5\,$ мм). Порой опи почти бесцветны, но чаще всего имеют восково-желтый или бурый цвет, неровный излом, жирный блеск, прозрачны. Твердость 4,5; удельный вес (определен пикнометром) около 5; $N_m=1,715-1,720$. Рентгенограмма (см. таблицу) из одного зерна весьма типична для бастнезита (Михеев, 1957; АТМ, 1950). Наиболее интенсивные линии соответствуют межилоскостным расстояниям в 4,928, 3,633, 3,885 и 1,895 кх.

Наличие признаков гидротермально-метасоматической измененности пород района и присутствие в них повышенных содержаний редкоземельных элементов (установлены количественным спектральным анализом) позволяют предположить, что бастнезит как акцессорный минерал распространен здесь весьма широко и может быть встречен совместно с другими редкоземельными минералами позднего происхождения в любых разновидностях как метаморфических, так и изверженных пород.

ЛИТЕРАТУРА

Васильев В. А. Об эффективности использования геолого-геофизических материалов при изучении строения докембрия закрытых областей.— В кн.: Геофизические исследования в Южпой Прибалтике.— Труды ЛитНИГРИ, вып. 21. Вильнюс, «Минтис», 1972.

Михеев В. И. Рентгенометрический определитель минералов. Госгеолтехиздат, 1957.

XRDC, 1950. X-ray diffraction data cards. Philadelphia.

м. д. дорфман, а. н. платонов, э. в. польшин

новые данные о фенаксите

Фенаксит FeNaK[Si₄O₁₀], открытый в 1959 г. М. Д. Дорфманом (1959), карактеризуется своеобразными кристаллохимическими особенностями (Головачев и др., 1971). Основным компонентом его структуры является новый вид трубчатого кремнекислородного радикала [Si₈O₂₀] ∞. Кроме того, в фенаксите установлена необычная для силикатов пятерная коорди-