

в морене глетчера Жебурула, в парагенезисе с ангидритом, серой, доломитом, магнезитом, флюоритом, альбитом, кварцем, целестином в залежи ангидрита. Селлаит образует или включения в ангидрите и сере, или тонкие прослойки, перемежающиеся с ангидритом, причем указывается (Hintze, 1904; Doelter, 1931), что в этом случае он производит впечатление типично-осадочного образования.

В Италии селлаит обнаружен также в двух местах; а) в конгломерате Везувия, состоящем из лейцитифира и вулканического песка и представляющем собой продукт излияния 1872 г., близ Массаджи-Сомма и Сан-Себастьяно; в оплавленных частях конгломерата были встречены игольчатые кристаллы селлаита в парагенезисе с гематитом, биотитом, апатитом, анортитом, криофиллитом, ангидритом и гипсом; б) в мраморе Каррары (Италия) (Doelter, 1931; Hintze, 1904); авторы, изучавшие селлаит из указанных пунктов, не пришли к определенному выводу о его генезисе, высказав только предположение, что он может образоваться и в гипогенную, и в гипергенную стадии минералообразования. Одновременно они указывают, что селлаит ассоциирует чаще с магнийсодержащими породами.

В заключение считаем своим долгом указать на то, что при изучении минералогии зоны окисления месторождений, богатых фторидами, особенно если они находятся совместно с сульфидами, необходимо тщательно исследовать все «каолиноподобные» минералы с целью выявления в них вторичных фторидов кальция и магния, которые легко могут быть пропущены.

ЛИТЕРАТУРА

- Бетехтин А. Г. Минералогия. Гос. изд. геол. лит., 1950.
Григорьев Ив. Ф., Долманова Е. И. Геарксит (новый водный алюмокальциевый фторид). Тр. Минер. музея АН СССР, вып. 3, 1951.
Лебедев Г. Минералогия. 1907.
Соболев В. С. Энергия кристаллической решетки и законы распределения ионов в минералах. Минералогич. сборник Львовского геол. общ., № 2, т. 32, 1948.
Doelter C. Handbuch der Mineralchemie. Bd. IV, dritter Teil, S. 189, 1931.
Hintze C. Handbuch der Mineralogie. Leipzig, 1904.
Industrial a. Engineering Chemistry. September 15, v. 10, № 9, 1938.

А. Н. ЛАБУНЦОВ

КРИСТАЛЛЫ ДАНБУРИТА (НОВАЯ НАХОДКА В СССР)

В конце 1949 г. в Минералогический музей Академии Наук СССР от Н. В. Клименкова поступило около 20 отдельных кристаллов данбурита. Кристаллы были добыты Н. В. Клименковым из линзообразной щели, на стенках которой они нарастали. Размеры кристаллов от 8 до 30 мм длины и от 3 до 12 мм толщины. Внешний вид их совершенно топазовидный; первоначально они и были приняты за топаз. Кристаллы ромбической системы и подобно топазам прекрасно образованы, прозрачны и бесцветны или только просвечивают и тогда слабого желтовато-белого цвета.

Твердость — около 7. Удельный вес бесцветного прозрачного данбурита — 3,01. Спайности не обнаруживает.

После тщательного предварительного просмотра всех кристаллов под бинокулярной лупой для измерения на двукружном гониометре было

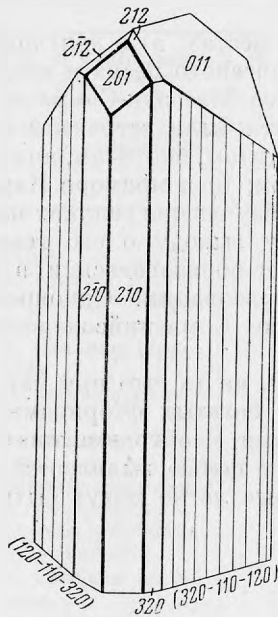


Рис. 1. Кристалл данбурита тип. 1.

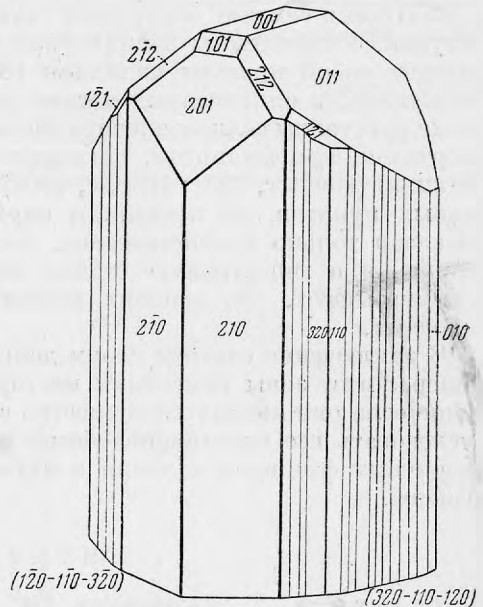


Рис. 2. Кристалл данбурита; тип 2.

отобрано 6 наилучше образованных и с равномерно развитыми гранями кристаллов, из которых 3 штуки без базопинакоида (001), с более простыми главными формами граней (рис. 1, тип 1) и 3 штуки с базопинакоидом и наибольшим количеством форм (рис. 2, тип 2). Следует отметить, что вследствие хорошего развития ровных и блестящих граней, от которых получались прекрасные одиночные сигналы — рефлекс, достигалась идеальная установка кристаллов на гониометре и большая точность измерения. Результаты измерения кристаллов (средние значения) сведены в табл. 1.

Как видно из табл. 1 и рис. 1 и 2, кристаллы данбурита имеют вертикально-призматический вид и весьма богаты призматическими гранями; в измеренных кристаллах установлены почти все известные для данбурита формы вертикальных призм.

Головки кристаллов в основном образованы гранями горизонтальных призм (011), (201) и (101), указанных в порядке их важности. Кроме этих форм, примерно половина всех кристаллов имеет еще верхний пинакоид (001), пирамиды (212) и (121), а также очень узкие грани боковых пинакоидов (010); граней же переднего пинакоида (100) ни в одном кристалле не обнаружено. В одном из кристаллов имелись две плохо образованные грани (111), и наконец, в одном кристалле встречено притушение ребра между гранями (001 и 011), не дающие на гониометре хорошего рефлекса, а лишь расплывчатое световое пятно, которое может происходить как от грани (023), так и от грани (013). Кристаллы данбурита в Советском Союзе до сих пор не были известны.

Таблица 1

Результаты измерения данбурита на гониометре

Индексы	φ	ρ	Индексы	φ	ρ
001	—	0°			
040	0°	90°00'	(19.20.0)	45°58' (-5)	} 90°00'
041	0°	41°24' (+4)		(+1)	
101	90°00'	43°50' (+1)		(-1)	
201	90°00'	62°29' (+5)	110	47°26' (+4)	
121	28°34' (-2)	63°31' (+2)		(-2)	
212	65°20' (-1)	46°36' (-2)	(15.14.0)	49°24' (+4)	
		(+1)		(-3)	
(111)	47°26' (-10)	52°30' (+12)	(11.10.0)	50°08' (+3)	
				(-1)	
(130)	19°57' (-1)	90°00'	(760)	51°47' (+2)	
	(+1)			(-7)	
120	28°34' (-1)	90°00'	(650)	52°34' (+2)	
	(+6)			(-2)	
(350)	33°09' (-2)	90°00'	540	53°42' (+1)	
	(+3)			(-2)	
(340)	39°14' (-1)	90°00'	(970)	54°28' (+2)	
	(+2)		(750)	56°44' (+3)	
(9.10.0)	44°25' (-5)	90°00'	(10.7.0)	57°16' (-1)	
	(+1)			(+4)	
			320	58°31' (-2)	
			850	60°09' (+3)	
			(530)	61°14' (-4)	
			(210)	65°20' (-2)	
				(+1)	

Примечания: 1. В графе «Индексы» среди вертикальных призм главные формы подчеркнуты, а в скобках показаны весьма узкие второстепенные формы граней, вызывающие штриховку на главных призматических гранях. 2. В графах φ и ρ в скобках показаны максимумы и минимумы отклонений (в минутах) от полученных средних значений углов φ и ρ . 3. Вычисление отношений осей дало $a : b : c = 0,9185 : 1 : 8816$ ($\rho_0 = 0,95982$ и $q_0 = 0,8816$).

Н. Г. СУМИН

КСОНОЛЛИТ

Ксоноллит ($5\text{CaSiO}_3 \cdot \text{H}_2\text{O}$) в литературе известен как редкий минерал. Встречается в контактах. По формуле близок к волластониту, по содержанию воды — к цеолитам. В 1936 г. впервые в СССР он был описан Г. П. Барсановым (Флоренский и Барсанов, 1937) в одном из месторождений мраморов ущелья Дедаканис-Цхали (бассейн р. Лопанис-Цхали в Юго-Осетинской автономной области). Встречен там в минеральных ассоциациях, связанных с воздействием диабазовой породы на мраморизованные известняки кембрия.

Парагенетические ассоциации представлены магнетитом, пиритом, гранатом, геленитом, ксоноллитом, бруситом, пренитом, гематитом, кальцитом, эпидотом, цеолитом и таумаситом.