ТРУДЫ МИНЕРАЛОГИЧЕСКОГО МУЗЕЯ

Выпуск 10

Редактор д-р геол.-мин. наук Г. П. Варсанов

А. А. ГОДОВИКОВ

О ЗАВИСИМОСТИ ПАРАМЕТРА РЕШЕТКИ МИНЕРАЛОВ ГРУППЫ СКУТТЕРУДИТА ОТ ХИМИЧЕСКОГО СОСТАВА

В литературе данные относительно связи между химическим составом минералов группы скуттерудита и параметром их решетки крайне скудны. Впервые такие сопоставления сделаны сравнительно недавно Холмсом (Holmes, 1947) и проведены преимущественно на синтезированных им соединениях. Однако Холмс не приводит результатов химического анализа этих соединений, а ограничивается только указанием пропорций исходных элементов, взятых для синтеза. Кроме того, он отмечает, что во всех полученных соединениях отношение $\frac{As+S}{Me}$, где Me=Co+Ni+Fe, было выше 2,6. Помимо искусственных соединений, им был определен параметр решетки для шести образцов минералов этой группы, анализы которых были известны.

Учитывая эти шесть анализов и результаты исследования искусственных соединений, он пришел к выводу, что параметр решетки соединений группы скуттерудита зависит от отношения атомов металлов в них (Co: Ni: Fe) и увеличивается по мере уменьшения роли кобальта в их составе. Однако вывод этот был чисто качественным. Холмсу не удалось также установить влияние на параметр решетки пропорции $\frac{As+S}{Me}$

каждого из образцов.

Кроме данных Холмса, совсем недавно С. Т. Бадаловым и П. Л. Прихидько (1956) опубликован химинеский анализ минерала, который они относили к хлоантиту. Автор приводит также параметр решетки этого

минерала.

Данные Холмса, Бадалова и Прихидько приведены в табл. 1. Из нее видно, что как в природных, так и в искусственных соединениях указанная выше закономерность выдерживается почти на всех образцах: с уменьшением относительной роли кобальта в их составе параметр возрастает. Исключение составляет лишь один образец (\mathbb{N} 7), имеющий слишком высокий параметр по сравнению с тем, который можно было бы ожидать, исходя из отношения в нем Со: Ni: Fe. Однако данные для этого образца, по-видимому, недостаточно надежны. Он имеет слишком низкое отношение $\frac{As+S}{Me}$. Кроме того, Холмс производил определение параметров для образцов, проанализированных ранее. В этом случае также могла вкрасться ошибка за счет неоднородности образца и несовпадения

Химический состав и параметры решетки минералов группы скуттерудита

п/п	(Зодерж	ание в	вес. %		Прочие компоненты		As + S	C	o : N1	Fe		Параметр	
2	Co Ni Fe As S		s	вес.в %	Сумма	Me	Mc Co Ni Fe		Аналитик	решетки в кХ	Примечание			
						a) II	риродн	ые со	еди	пени	Я			
1	20,18						100,01	2,83	90,8	0,5		Уокер	8,190	Темискаминг Майп Кобальт, Онтарио (Wal ker, 1921), параметр оп ределен Холмсом.
2	16,54	4,10	1,42	76,41	1,20	Cu — 0,05	100,08	2,81	74,7	18,6	6,7	Элльсворт	8,194	Эльдорадо Майн, Болг пюе Медвежье озер (Spence, 1932); парамет определен Холмсом.
3	10,98	- 1				Перастворимый остаток — 1,44	98,68	2,66	49,3	23,2	27,5	Файрчайлд	8,222	Горас Портер Майн Гуннисон, Колорад (Short, 1930); парамет определен Холмсом.
4		11,12				Рь—следы; Ад— — 8,38; Си — 1,04	99,20	2,78	26,9	58,5	14,6	Уоллер и Мозес	8,257	Баллард Пик, Грант Нью-Мексико (Short 1930); параметр опреде лен Холмсом.
5	5,2	14,96	4,78	70,49	3,56	Sb — 0,78	99,78	2,64	27,7	45,3	27,0	П. Л. При- хидько	8,26	Кургашинкан, Узбек ская ССР (Бадалов : Прихидько, 1956). Пр расчете As + S: Ме : Со: Ni: Fe вся S связап в гередорфит
6	4,5	15,2	3,5	75,4	Нет	Cu — 0,7; Ві — — нет; нераствори- мый остаток — нет	99,30	2,46	19,2	65,1	15,7	Файрчайлд	8,294	Писеберг, Саксония Short, 1930); нараметр определен Холмсом
7	15,83	15,07	3,69	63,42	»	Ві — 0,86; пера- створимый оста- ток — 0,32	99,19	1,43	45,4	43,4	11,2	Фахей	8,303	То же
					б)	Искусственны	еарсе	ниды	, по	луч	анны	е Холмсс) M	
8 9 10 11 12									100 90 75 70 75 33,3	15 25 33,3	10 25 15 - 33,3	-3		Приведены данные только для гомогенных продуктов

исходного материала, использованного для определения параметра решетки с тем, который был взят для определения химического состава.

Других определений параметра решетки для проанализированных

образцов минералов группы скуттерудита найти не удалось.

В нашем распоряжении имелся ряд образцов минералов этой группы, для которых были произведены химические анализы и установлены параметры решетки. Для некоторых были определены также удельные веса. Полученные результаты сведены в табл. 2, образцы в которой расположены так же, как и в табл. 1— в порядке, соответствующем постепенному увеличению параметра решетки 1.

Исследованные образцы были подвергнуты также спектральному анализу (табл. 3). Было установлено, что, помимо элементов, определенных химическим путем, никаких других примесей в заметном количестве в

исследовавшихся образцах нет.

Из таблицы 2 видно, что содержание основных компонентов в образцах подвержено значительным колебаниям. Так, содержание кобальта изменяется от 60,4 до 26,6% от общей суммы атомов металлов, никеля — от 67,1 до 31,6%, железа — от 5,0 до 13,4%. Отношение $\frac{As+S}{Me}$ изменяется от 2,79 до 3,06. Кроме того, в некоторых образцах обнаружены заметные примеси висмута и сурьмы.

По химическому составу все наши образцы близки к формуле MeAs₃, т. е. к обычно приводимой формуле скуттерудита. Однако, в отличие от последнего, все они обнаруживают в отраженном свете характерную зональность и поэтому должны были бы быть отнесены к шмальтину или хлоантиту, для которых одним из характернейших признаков является

паличие зональности (Ramdohr, 1955).

Среди имевшихся образцов были как относительно обогащенные кобальтом, т. е. такие, которые должны быть отнесены к шмальтину, например обр. 75, так и относительно обогащенные пикслем, которые, по установившейся традиции, следовало бы отнести к хлоантиту, например обр. 2403. Однако существенной развицы между ними при наблюдении

под микроскопом установить не удалось.

Исследование образцев методом Дебая позволило обнаружить у всех их сходную структуру. На всех дебаеграммах присутствовали линии с близкими межплоскостными расстояниями и интенсивностями. По этим признакам, как и следовало ожидать на основании имеющихся в литературе данных (Oftedal, 1928; Peacock a. Berry, 1940; Harcourt, 1942; Holmes, 1947), они близки и к скуттерудиту. Однако величина параметра решетки у различных образцов различна и колеблется от 8,207 до 8,294 kX, а с учетом данных других авторов — от 8,190 до 8,303 kX.

Как видно из табл. 2, и в этом случае выдерживается та же закономерность в изменении параметра решетки от отношения Co: Ni: Fe, хотя

иногда и намечаются некоторые отклонения от нее.

Предыдущими исследованиями было установлено, что зональные минералы группы скуттерудита состоят из двух различных по составу компонентов, из которых один легче растворяется азотной кислотой (Vollhardt, 1888; Walker, 1925; Orcel et Jou ravsky, 1935) и легче окисляется (Beutell u. Lorenz, 1915; Яхонтова и др.; Годовиков и Кудрякова, 1958), а другой — труднее. Основное различие между этими компонентами заключается в их химическом составе — один из них богаче кобальтом и по своим свойствам близок к скуттерудиту, другой содержит больше никеля.

¹ Образцы 2404, 2406, 2407, 2408 представляют собой остатки от растворения обр. 2403 в различных реактивах (подробнее см. ниже).

Химический состав и нараметры решетки минералов группы скуттерудита

	23-	Co	держав	ие в	вес. %	2				6.0	Co : Ni	Fe			етр ки
Nº 11/11	№ образ- ца	Со	Ni	Fe	As	s	Прочне компоненты	Сумма	As+S	Уд. вес.	Co Ni	Fe	Ана	литии	Hapay peurer B kX+
15	75	19 59	7 05	4 60	77 F4	0.00	CaO annua Mao annua Ci 0.07	400 67	9. 70	e 70	60 4 94 6	0 0	D A 12	WE DOI: ODO	8,207
			7,05					100,67	1 '				B. A. K	удрякова	8,228
	2296		8,30					96,74	1 '		47,2 39,4			"	8,236
		1	7,82					99,63	1 '	,	50,2 38,2			"	8,242
	3167	1 1	9,85						1 '		46,448,4))	8,244
			9,05					99,33					Α. Α. Γο		
4 0	2138	1,58	11,59	2,19	14,72	1,03	Ві — 0,15; Sb — 0,25; нераств. остаток — 0,40	98,41	2,86	_	35,4 34,1	10,7	A. A. P.		8,252
0.4	0000	0.50	0.70		70.04	0.00		00.05	0 00		40 0	0.0	и Л. Гаг		0.957
21	2036	8,58	9,76	1,68	72,61	0,96		99,05	2,92	_	42,6 48,6	8,8	В. А. К	удрякова	8,254
041	0005					1 01	$\rm H_2O^{\pm}$ —2,70; $\rm Al_2O_3$ — 0,20; нераств. остаток—0,29								0.000
22	2025	7,26	10,71	1,51	57,32	1,61		96,06	2,85	_	37,0 54,9	8,1)	>	8,260
							остаток — 0,12; CO ₂ — много (4,49) ⁵	$(100,55)^{6}$							
	3082		10,66					99,61	'	,	42,8 52,1	1 '		>	8,265
	2120	1	11,47					98,57	3,02		36,8 56,1			>	8,271
	2406		12,45					99,69	2,93		32,459,1	8,5);	>	8,284
	2408		12,71	1				97,20	2,96	,	1 1		Α. Α. Γο		8,286
	2404		13,50					100,20	2,89		29,162,7	8,2	B. A. Ky	удрякова	8,288
28	2407	5,67	13,83	1,27	76,84	0,76	Ві — следы; Sb — 0,06; нераств. остаток — 0,33	98,76	2,96	_	[27, 1]66, 5	6,4	Α. Α. Γ	одовиков	8,291
29	2403	5,61	14,07	1,26	77,68	0,59	$\mathrm{Bi} = 0.003$; $\mathrm{Sb} = 0.06$; нераств. остаток = 0.12	99,39	2,95	6,54	26,667,1	6,3	В. А. Ку	удрякова	8,294

¹ Порядковые помера — продолжение таковых в табл. 1.

² Методика химического анализа описана ранее (Годовиков, Кудрикова 1958).

³ Все определения плотности произведены автором никнометрическим способом с использованием бромоформа.

[•] Методика рентгеновского анализа кратко описана в нашей работе 1958 г.

⁵ В скобках приведена величина, высчитаниан из расчета, что весь кальций, установленный анализом, входит в состав кальцита и связан с CO₂.

⁶ В скобках сумма с учетом содержания в образце СО₂, входящей в состав нальцита (см. прим. ⁵).

Результаты спектрального анализа минералов группы скуттерудита

№ образца	Со	Ni	Fe	As	Sb	Bi	i Cu	Zn	Ag	Si	Al	Ca	Mg	Mn
75	≫1,0	≫1,0	≥1,0	>10,0	0,1-1,0	0,1-1,0	0,1-1,0	0,1-1,0	Следы	0,01-0,1	0,05-0,5	0,05-0,5	0,01-0,1	0,05-0,5
2296	>1,0	>1,0	≥1,0	>10,0	≥1,0	0,1-1,0	0,05-0,5	Нет	0,001—	Есть	0,001—		0,01-0,1	Нет
2402	≫1,0	>1,0	0,1-1,0	>10,0	0,1-1,0	0,1-1,0	/	»	0,001	»	0,01	0,01	0,001—	»
3167	>1,0	≫1,0	0,1-1,0	>10,0	0,1-1,0	0,05-0,5	$\begin{vmatrix} 0,01 \\ \geqslant 1,0 \end{vmatrix}$	»	0,01	0,01-0,1	0.01 0.05-0.5		0,01	»
2253	≫1,0	≫1,0	≥1,0	>10,0	0,05-0,5	0,01-0,1	0,05-0,5	»	0,05	0,01-0,1	0,005—	0,05	0,05	0,005—
2138	>1,0	>1,0	0,1-1,0	>10,0	0,1-1,0	0,1-1,0	0,05—0,5	»	0,01	Есть	0,05 Мало	$0,05 \\ 0,1-1,0$	0,05 0,01-0,1	0,05 0,01— $0,1$
2036	>1,0	>1,0	0,05-0,5	>10,0	0,1-1,0	0,1-1,0	0,001—	»	0,05 Следы	»	»	0,1-1,0	0,01-0,1	0,05—0,5
2025	>1,0	≫1,0	~1,0	>10,0	0,1-1,0	0,05-0,5	$0.01 \\ 0.05 - 0.5$	0,01-0,1	0,001—	[0,05-0,5]	0,1-1,0	>1,0	0,01-0,1	0,05-0,5
3082	>1,0	>1,0	≥1,0	>10,0	≥1,0	0,1—1,0		Нет	0,01 Следы	Есть	Есть	0,001—	0,01-0,1	Нет
2120	>1,0	≫1,0	0,1-1,0		0,05-0,5		0,01	»	»	0,01-0,1		0,01	0,005—	»
2406	>1,0	≫1,0	0,1-1,0		0,05-0,5	, , , , , , , , , , , , , , , , , , , ,	0.001—	»	»	Есть	0,001—	0,05 0,001—	0,05	»
2408	>1,0	≫1,0 ≫1,0	0,1-1,0	,	0,05-0,5	0,05	0,01	" »	,,	0,01-0,1	0,01	0,01	0,05	
									»	, ,	,	, ,	Следы	»
2404	>1,0	≫1,0	0,1-1,0	>10,0	0,05-0,5	0,01-0,1	$\begin{bmatrix} 0,001 - \\ 0.01 \end{bmatrix}$	»	»	Есть	0,001—	0,001—	0,005—	»
2407	>1,0	≫1,0	0,1-1,0	>10,0	0,05-0,5	0,01-0,1		»	»	0,01-0,1			0,001—	»
2403	>1,0	≫1,0	0,1-1,0	>10,0	0,01-0,1	0,05-0,5	0,001—	»	0,001— 0,01	Есть	Пет	0,001— 0,01	Следы	»

Примечание. Sn, Mo, W, Au, Te, Sc, Be, Pt, Ta, Nb, Tl, Pb, Cd, Ga, Ge, In, Zr, Ti, Sr, Ba, Cr, V, P не обпаружены. Все анализы выполнены И. В. Розенберг в спектральной лаборатории кафедры мипералогии геологического факультета МГУ.

В связи с изложенным представлялось интересным изучить поведение отдельных компонентов зональных минералов при воздействии на них различных растворителей, с одновременным определением параметра решетки исходных и конечных продуктов.

Для этой цели был использован богатый никелем арсенид, химический анализ которого приведен в табл. 2 под № 2403. Из таблицы видно, что исходный образец имел отношение $\frac{As+S}{Me}$, близкое к трем (2,95). В то же время он содержал очень большое, по сравнению с кобальтом, количество никеля. Количество железа в его составе было в общем невелико. Другие элементы составляли незначительные примеси. Чистота исходного материала подтверждается также и результатами спектрального полуколичественного анализа, приведенными в табл. 2.

По величине $\frac{As+S}{Me}$ исходный образец был близок к формуле MeAs₃, т. е., следуя Холмсу (1947), его можно было бы назвать никелевым скуттерудитом. Однако в отличие от скуттерудита он обладал отчетливым зональным строением, легко выявляемым под микроскопом после травления аншлифов концентрированным раствором аммиака.

Учитывая это обстоятельство и считая, что собственно скуттерудит, так же как и никелевый скуттерудит, не должен обладать зональностью, исходный образец приходится пока называть шмальтин-хлоантитом.

Параметр решетки его оказался равным 8,294 kX $(8,311 \text{ Å})^1$, т. е. значительно выше параметра скуттерудита. Навеску исходного образца, измельченную до размера от -50 до +70 меш, весом около 10 г, помещали в высокий химический стакан, находящийся в термостате при температуре 50° . В стакан предварительно наливался 50 cm^3 50 %-ной (по весу) азотной кислоты. Смесь перемешивали. Происходила бурная реакция с выделением окислов азота. Через три минуты после начала реакции в стакан приливали большой объем холодной дистиллированной воды, в результате чего реакция практически прекращалась.

Нерастворившийся остаток переносили во взвешенный тигель с пористым дном и многократно промывали горячей водой для удаления выделившейся в результате реакции трехокиси мышьяка. Затем остаток два раза промывали 10%-ным раствором серной кислоты до полного просветления отдельных зернышек, после чего снова многократно промывали дистиллированной водой. Промытый остаток высушивали до постоянного веса в термостате при температуре 50°. Вес остатка составил 43,76% от исходной навески.

Другая навеска того же образца была подвергнута аналогичной обработке, но длившейся 8 мин. Полученный остаток составил 32,05% по весу от исходной навески. Результаты химического анализа обоих остатков приведены в табл. 2 (соответственно образцы 2404 и 2406). Результаты спектрального анализа приведены в табл. 3 (те же образцы).

Из таблицы 2 видно, что по мере растворения в азотной кислоте остаток постепенно обогащался кобальтом и обеднялся никелем. Так, в исходном образце кобальт составлял 26,6% от общей массы катионов, а никель 67,1%. В образце же, обрабатывавшемся азотной кислотой в течение 3 минут (2404), количество кобальта увеличилось до 29,1%, а количество никеля уменьшилось до 62,7%. В образце, обрабатывавшемся азотной кислотой в течение 8 минут (2406), количество кобальта возросло до 32,4%, а колич

 $^{^1}$ Определения параметров образцов 2403, 2404, 2406, 2407, 2408 выполнены с точностью до \pm 0,001 kX, остальных образцов — с точностью до \pm 0,002 kX.

чество никеля уменьшилось до 59,1%. Таким образом, устанавливается несомненное обогащение остатка кобальтом.

Количество железа вначале увеличивается с 6,3% в исходном образце до 8,2% в образце, обрабатывавшемся HNO₃ в течение 3 минут. Затем увеличения почти не наблюдается, и в образце, обрабатывавшемся в течение 8 минут, содержание железа равно 8,5%.

Особый интерес представляет то обстоятельство, что в обоих случаях в остатке, по существу, не изменилось отношение $\frac{As+S}{Me}$ по сравнению с исходным образцом: после трехминутной обработки это отношение оказалось равным 2,89, т. е. понизилось на ничтожную величину; после обработки в течение восьми минут оно оказалось равным 2,93, т. е. в точности отвечающим отношению $\frac{As+S}{Me}$ в исходном образце.

В результате тщательной промывки водой и серной кислотой остаток был полностью освобожден от примесей промежуточных продуктов. Это подтверждается результатами химического анализа остатков: сумма в обоих случаях близка к 100%, что не могло бы иметь места в случае загрязнения остатков какими-либо промежуточными продуктами окисления шмальтин-хлоантита.

Обогащение остатка кобальтом и частично железом могло происходить только в том случае, если в раствор переходило большее количество никеля. Это предположение подтверждается результатами расчета химического состава растворенной части шмальтин-хлоантита (табл. 4).

Tаблица 4 Результаты расчета химического состава растворенной части минерала, обработанного HNO_3

							Отношение Со : N і : Fe							
								в рас	створе					
	Элементы				в исходном образце	после 3 минут обработки	после 8 минут [обработни							
Со							26,6	24,3	23.8					
Ni							67,1	71,1	70,9					
Fe							6,3	4,6	5,3					

Из таблицы видно, что в раствор переходила часть образца, содержавшая меньшее количество кобальта и большее количество никеля по сравнению с исходным образцом. Что касается железа, то как в том, так и в другом остатке его сохранялось меньше, чем переходило в раствор, так как в обоих случаях остаток составлял меньше 50% исходного количества.

Параметры решеток остатков после обработки образца шмальтинхлоантита азотной кислотой в течение 3 и 8 минут соответственно равны: 8,288 и 8,284 kX, т. е. стоят ближе к параметру скуттерудита (8, 19 kX).

Кроме азотной кислоты, две навески, каждая весом около 10 г, были обработаны: одна — соляной кислотой, другая — раствором аммиака.

Первая из них обрабатывалась в термостате 33.5%-ной соляной кислото удельного веса $1.47~\rm r/cm^3$ в течение $15~\rm munyt$ при температуре 50° . Для эксперимента брали фракцию — $175~\rm u + 200~\rm mem$. Остаток от растворе-

ния промывали и высушивали так же, как и в предыдущем случае. Он составлял 98,52% по весу от исходной навески.

Результаты химического анализа этого остатка приведены в табл. 2 под \mathbb{N} 2407. Из данных анализа видно, что остаток песколько обогатился кобальтом, в то время как содержание никеля в нем уменьшилось, а железа осталось почти то же количество. Таким образом, и в этом случае выщелачивание никеля происходило в первую очередь. При расчете состава растворенной части оказалось, что она содержит только никель п мышьяк. Отношение $\frac{\mathrm{As} + \mathrm{S}}{\mathrm{Me}}$ в остатке такое же, как и в исходном материале.

Параметр решетки этого остатка оказался равным 8,291 kX, т. е. несколько приблизился к параметру скуттерудита по сравнению с параметром исходного образца.

Другая навеска шмальтин-хлоантита, измельченная до того же размера, что и предыдущая, была обработана раствором аммиака с удельным весом 0,895 г/см³ при 20°. Обработку в течение первых 5 часов вели в 100 см³ раствора аммиака, затем приливали дополнительно 50 см³ раствора аммиака той же концентрации и образец выдерживали еще 4 часа при температуре 50°. Потом навеску оставляли на 12 часов при температуре 20°.

В результате был получен остаток, составивший после промывки и высушивания 96,72% по весу от исходной навески. Из результата его анализа видно (см. табл. 2, обр. 2408), что этот остаток обогащен кобальтом, количество никеля в нем несколько уменьшилось, а количество железа осталось примерно прежним. Отношение $\frac{As+S}{Me}$ не изменилось.

Расчет состава растворенной части показывает, что в раствор из всех катионов перешел только никель.

Определение параметра решетки дало величину 8,286 kX, т. е. и в этом случае параметр оказался несколько ближе к параметру скуттерупита.

Таким образом, приведенные данные подтверждают избирательную растворимость шмальтин-хлоантита, одинаковую при этом по характеру в различных реагентах. Во всех случаях наименее устойчивым оказывался богатый никелем компонент. В остатке оставался компонент, обогащенный кобальтом, приближающийся по параметру решетки к скуттерудиту. Отношение $\frac{As+S}{Me}$ в остатке практически не изменялось.

Полученные данные, а также результаты работ других исследователей заставляют признать, что одной из составных частей шмальтин-хлоантита является скуттерудит, сохраняющийся при травлении аншлифов в виде блестящих белых зон и отдельных зереп. Другим же компонентом шмальтин-хлоантита является богатый никелем арсенид, отношение $\frac{As+S}{Me}$ в котором, очевидно, может быть различным. Этот компонент легко растворяется различными реактивами и при травлении на поверхности аншлифов выявляется в виде темных зон.

Для уточнения характера зависимости параметра решетки от состава был построен график (рис. 1). Отдельные точки этого графика можно соединить рядом прямых. Одна из них круто наклонена к оси абсцисс и проходит через шесть точек, соответствующих четырем соединениям, полученным искусственно (8, 9, 10, 11) Холмсом, и двум природным арсенидам (точки 1 и 2). Все эти соединения имеют очень низкие параметры решетки, близкие к 8,19 kX, т. е. соответствуют скуттерудиту. Прямая,

соединяющая их, показывает прямо пропорциональную зависимость между параметром решетки и содержанием кобальта в соединении, что вполне естественно для веществ, представляющих изоморфный ряд.

Остальные точки можно соединить рядом параллельных прямых. При этом нижняя прямая пройдет вблизи восьми точек (12, 23, 24, 25, $26,\ 27,\ 28,\ 29)$, другая также вблизи восьми точек $(2,\ 6,\ 10,\ 17,\ 18,\ 19,\ 21,$ 22), а третья— вблизи шести точек $(3,\ 4,\ 5,\ 15,\ 16,\ 20)$. Уровень прямых

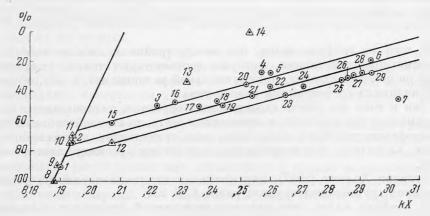


Рис. 1. График зависимости параметра решетки от химического состава. По оси абсцисс отложены величины параметров, по оси ординат содержание кобальта в образце. В кружках — точки, соответствующие образцам природных арсенидов, рядом указаны порядковые номера образцов по табл. 1 и 2. В треугольниках -- точки, соответствующие синтетическим продуктам Холмса

в этом случае тесно связан, как это видно из табл. 1 и 2, с отношением в образце. Нижняя прямая соединяет точки со средним отношением, равным 2,97, а вторая — точки со средним отношением 2,86 и третья — точки с отношением 2,76.

Проведенные прямые выявляют не только прямо пропорциональную зависимость параметра решетки от содержания кобальта, никеля и железа в соединении, отличную от таковой для скуттерудита (крутая прямая), но и зависимость параметра решетки от отпошения $\frac{As+S}{Ms}$

Несколько особняком от всех стоит точка 7 для природных образцов и точки 13 и 14 для искусственных. Причиной отклонения точки 7 от найденной закономерности может быть недостаточная надежность данных относительно соответствия химического анализа параметру решетки этого образца, о чем говорилось выше. Причины отклонения точек 13 и 14 недостаточно ясны.

Тем не менее, эти исключения не могут поколебать основных выводов, так как их всего три, а общее количество образцов достигает 29.

Таким образом, намечается следующая последовательность в изменении параметра решетки минералов группы скуттерудита от их состава.

Первоначально при увеличении содержания никеля и железа в кобальтовом арсениде с параметром, близком к 8,19 kX и, следовательно, соответствующем скуттерудиту, резкого изменения параметра в зависимости от состава не происходит. Это имеет место примерно до тех пор, пока суммарное количество примесей никеля и железа не составит 30% от общей

Труды Минералогич. музея, вып. 10

суммы атомов металлов в соединении. При дальнейшем увеличении количества никеля и железа параметр начинает изменяться значительно сильнее.

Перегиб на графике состав — параметр решетки, по-видимому, соответствует переходу от незональных минералов к зональным, от собственно скуттерудита к соединениям, известным под названием шмальтина и хлоантита. Этот перегиб показывает, что максимально допустимое содержание примесей никеля и железа в скуттерудите составляет 30% от общего количества атомов металлов и зависит от отношения $\frac{As+S}{Me}$ в минерале.

Из того же графика видно, что между крайними кобальтовыми и никелевыми представителями, которым соответствуют точки, укладывающиеся на пологих прямых, принципиальной разницы нет, и они, по существу, являются соединениями одного типа.

Если к тому же учесть сходство этих образцов, установленное на дебаеграммах и при изучении в отраженном свете, то становится очевидным, что противопоставление шмальтина, как существенно кобальтового арсенида, хлоантиту, как существенно никелевому арсениду, лишено оснований.

Согласно Холмсу (1947), максимальная величина параметра решетки минералов группы скуттерудита равна 8,31 kX.

Из графика видно, что никелево-железистый арсенид с параметром $8,31~\rm kX$ может содержать не более $20\,\%$ примеси кобальта при отношении в нем $\frac{\rm As+S}{\rm Me}$, близком к 2,9. В то же время из работ Баумхауэра (Baumhauer, 1886) и Фольхардта (Vollhardt, 1888) известно, что богатые никелем арсениды, содержащие около $20\,\%$ примеси кобальта от общей суммы атомов металлов, незональны.

Все это позволяет считать, что минерал с параметром решетки 8,31 kX является крайним никелевым членом группы скуттерудита. По-видимому, он входит в качество одной из составных частей в зонально-изоморфные агрегаты промежуточного между ним и скуттерудитом состава, образуя закономерные срастания с последним.

С наличием двух указанных компонентов в минерале, называвшемся выше шмальтин-хлоантитом, связано своеобразное поведение этих минералов при действии на них различных растворителей и при их окислении, о чем более подробно говорилось выше. В этом случае, как известно, никелевый компонент, являясь менее устойчивым, легче переходит в раствор или разрушается, тогда как кобальтовый компонент (скуттерудит) сохраняется в остатке.

Учитывая сказанное, следует, очевидно, принять иную номенклатуру минералов группы скуттерудита. В ней целесообразно выделять следующие минеральные виды:

- а) с к у т т е р у д и т кобальтовый незональный арсенид, в составе которого может находиться до 30% примесей никеля и железа от общего количества атомов металлов;
- б) хлоантит никелевый незональный арсенид, который может содержать до 20% примесей атомов кобальта;
- в) ш м а л ь т и н зонально-изоморфная смесь скуттерудита и хлоантита, содержащая не менее 30 и не более 80% никеля и железа от суммы атомов металлов в соединении.

Что касается термина «никелевый скуттерудит», защищаемого Холмсом, то его следует, очевидно, отбросить, так как под ним до сих пор в

большинстве работ понимается соединение, близкое к формуле MeAs₃, с преобладанием никеля над атомами других металлов. Однако, по предложенной номенклатуре, эти минералы будут относиться или к шмальтину, если они будут содержать больше 20% атомов кобальта и будут зональными, или к хлоантиту, если в их составе будет меньше кобальта и зональность будет отсутствовать.

Во многих минералах группы скуттерудита обычно наблюдается нехватка мышьяка до формулы MeAs₃, хотя в некоторых случаях минералы очень близки к ней. Для выяснения характера дефицита мышьяка интересно установить закономерности изменения удельного веса минералов этой

группы от их состава.

С этой целью из обширной сводки химических анализов высших арсенидов кобальта, никеля и железа, приводимой Холмсом (1947), были выбраны все те анализы минералов группы скуттерудита, которые сопровождались измерением удельного веса исходного материала. В хро-

нологическом порядке они сведены в табл. 5.

Из этой таблицы видно, что всего известно 25 определений удельного веса образцов, для которых приведены данные об их химическом составе. Однако некоторые из этих 25 определений должны быть исключены из дальнейшего рассмотрения как относящиеся к сильно загрязненному материалу. К их числу принадлежат анализы, помещенные в табл. 4 под порядковыми номерами: 5 — вследствие примеси висмута и меди; 7 — из-за примеси меди; 8 и 10 — из-за примеси цинка; 12 и 14 — из-за нерастворимого остатка; 16 — из-за примеси серебра; 17 — из-за примеси висмута, т. е. всего 8 определений.

Ряд определений удельного веса был проведен, как указывалось, на наших образцах. Эти данные приведены в табл. 2. Таким образом, в нашем распоряжении было всего 24 определения удельного веса достаточно чистых образцов арсенидов группы скуттерудита, для которых имелись

также соответствующие химические анализы.

Для выяснения причин, вызывающих изменение удельного веса, все имеющиеся данные были объединены в группы с близким отношением $\frac{As+S}{Me}$. В этом виде они представлены в табл. 6, где группы расположены так, что отношение $\frac{As+S}{Me}$ увеличивается сверху впиз, а отдельные образцы в группах приведены в порядке постепенно увеличивающегося удельного веса. В этой таблице приведены также соответствующие отношения Co: Ni: Fe для каждого из образцов и параметры решетки для тех из пих, для которых они были измерены.

Из таблицы 6 видно, что у минералов с одним и тем же отношением $\frac{As+S}{Me}$ удельный вес может заметно изменяться. Так, для образцов с $\frac{As+S}{Me}$ — $\frac{As+S}{Me}$

=2.5 удельный вес меняется с 5.73 до 6.94, для образцов с $\frac{As+S}{Me}=2.6$ он меняется с 6.54 до 6.84. Это иллюстрируется и другими примерами.

Вместе с тем из таблицы отчетливо видно, что увеличение удельного веса минералов происходит пропорционально увеличению роли кобальта в образцах. Правда, из этой закономерности есть некоторые исключения, но в целом указанная закономерность выдерживается достаточно хорошо.

Подмеченная закономерность вполне понятна, так как по мере увеличения роли кобальта в составе минералов происходит уменьшение параметра их решетки. В то же время известно, что удельный вес минералов кубической сингонии обратно пропорционален кубу параметра их решетки. Сказанное иллюстрируется также и приводимыми в этой таблице

Изменение удельного веса минералов группы

	Содержание в вес. %								
Nº 11/II	Со	Ni	Fe	As	s	Прочие компоненты в вес.%	Сумма	As + S Me	вес
2 3 4 5	20,01 - 3,32 11,72	 18,71 12,04 1,81	1,51 6,82 6,52 5,26	74,22 77,84 71,11 75,85 74,52 69,70	0,69 2,29 — 1,81	Cu — 0,16 Cu — следы — — — — — — — — — — — — — — — — — — —	99,01 100,05 98,93 98,67 99,72 100,00	2,32 2,58 3,02	6,449 6,78 6,411 6,537 6,807 6,272
7	8,28	8,50	4,45	74,84	1,70	$\mathrm{Cu}-3{,}24$	101,01	2,53	7,1
8	8,09	12,25	4,70	72,91	0,14	Zn - 2,42	100,51	2,17	6,765
0	7,31	4,37	7,84	76,38 76,55 75,09	0,75	$\mathrm{Sb}-0.31;\;\mathrm{Bi}-0.34$ $\mathrm{Sb}-0.32;\;\mathrm{Zn}-4.11;\;\mathrm{Cu}-0.22$ $\mathrm{Bi}-0.78;\;\mathrm{Cu}-1.58;\;\mathrm{кварц}-0.42$	100,00 101,47 99,80		5,734 6,498 6,30
2	8,42	2,18	3,08	45, 30	1,10	Ві— следы; Си— 0,72; нераств. остаток— 39,00	99,80	2,59	6,35
				75,40 62,85		Cu — 0,39		2,57 2,19	6,54 6,11
				77,94 74,04		_		2,95 2,91	6,32 6,644
.8 .9 .0	20,57 16,03 17,60	1,31 0,89 0,44	2,35 6,89 5,22	61,59 74,72 74,51 75,02 75,70	1,25 1,38 1,51	- Sb $-$ 0,40 Sb $-$ 0,56	100,07 100,20 100,10 100,35 99,94	2,51 2,48 2,64	6,92 6,79 6,94 6,84 6,58
2	20,50	0,20	0,95	75,15	1,18	Cu — 0,10; CO ₂ — 0,16; нераств. остаток — 1,22	99,46	2,81	6,519
				76,78 74,67		нераств. остаток — 0,44		2,90 2,57	6,551 6,639
25	18,59	Сле-	2,29	77,64	0,82	÷	99,34	2,98	6,696

Таблица 5

скуттерудита в зависимости от химического состава

Co :	: Ni :	Fe		
Со	Ni	Fe	Аналитик	Месторождение
	1			
84,9	0	15,1	Штромейер	Рихельсдорф, Гессеп (Stromeyer, 1817)
92,6	0	7,4	Шерер	Скуттеруд, Норвегия (Scheerer, 1837)
0 '	78,7	21,3	Раммельсберг	Аллемонт, Франция (Rammelsberg, 1849)
14,9	54,2	30,9	Булл	Шнееберг, Саксония (Rose, 1852)
31,4	9,5	29,1	Мариан	Иоахимсталь, Чехославакия (Vogl, 1868)
42,13	35,7	22,2	Петерсен	Виттихен, Баден (Petersen, 1856) (результати
				анализа даны после исправления на содержани 5,75% жильного материала)
38,5	39,7	21,8	Герихтен	Бибер, Гессен (Sandberger, 1873) (результаты анализа даны после исправления на содержани 3% Ві)
32,0	49,0	19,0	Раммельсберг	Аннивайрс Таль, Швейцария (Rammelsberg 1873)
6,9	82,6	10,5	Раммельсберг	Аннаберг, Саксония (Rammelsberg, 1873)
			Раммельсберг	Уссеглио, Италия (Rammelsberg, 1873)
			Мак Кей	Шнееберг, Саксония (McCay, 1883) (цифры анализа получены как среднее из двух определений
60,7	15,9	23,4	Мак Кей	Шнееберг, Саксония (Holmes, 1947)
14,7	51,3	34,0	Мак Кей	Шнееберг, Саксония (МсСау, 1883)
		28,8		Шнееберг, Саксония (Holmes, 1947)
17,5	57,1	25,4	Фольхардт	Маркирх, Эльзас (Vollhardt, 1888)
Co :	иNi	не	Гиллебранд	Грант, Нью Мексико (Hillebrand, 1888—1890
раз	деле	ны		(уд. вес исправлен с учетом 4,80% примеси квар ца, не указанной в результатах химического ана
	^	24 /	-	лиза)
			Френцель	Шнееберг, Саксония (Frenzel, 1896)
		10,2		Кобальт, Онтарио (Walker, 1921)
		30,0		Кобальт, Онтарио (Walker a. Parsons, 1924)
		23,4		Кобальт, Онтарио (Walker a. Parsons, 1924)
		17,0		Южный Лоррайн, Онтарио (Bell a. Tohmson 1924)
94,5	0,9	4,6	Рикеби	Южный Лоррайн, Онтарио (Walker, 1925)
			Грехем	Оравикца, Венгрия (Holmes, 1947)
			Орсель и Журав- ский	Бу-Аззер, Марокко (Orcel et Jouravsky, 1935)
88,5	0	11,5	Орсель и Журав- ский	Тот же, что и предыдущий, но после обработь HNO ₃ (Orcel et Jouravsky, 1935)

величинами параметров. Однако очепь строгой закономерности нет, повидимому, из-за педостаточной однородности исходного материала.

Большой интерес представляет также сопоставление образцов с одинаковыми удельными весами, приведенное в табл. 7. Отдельные группы расположены в таблице по мере увеличения удельного веса сверху вниз. Образцы в каждой группе расположены по увеличивающемуся отношению $\frac{As+S}{Me}$. В таблице приведены отношения Co:Ni:Fe для каждого из образцов, а также измеренные или вычисленные по графику величины параметров решетки. Вычисленные величины помещены в скобки.

Зависимость удельного веса от величины отношения $\frac{-\mathrm{As} + \mathrm{S}}{\mathrm{Me}}$

Таблица 6

							1120		
				Co:Ni:F	е		Номер анализа по		
№№ п/п	As + S Me	Удель- ный вес	Со	Ni	[Fe	Параметр решетки в kX	табл. 2 и 5 (№ таб лицы уназан в знаменателе)		
1	2,3	6,41	0	78,7	21,3		3/5		
2	2,5	5,73	6,9	82,6	10,5		9/5		
3	2,5	6,45	84,9	0	15,1	_	1/5		
4	2,5	6,79	84,4	5,4	10,2	_	18/5		
5	2,5	6,94	66,2	3,8	30,0		19/5		
6	2,6	6,54	14,9	54,2	30,9	_	4/5		
7	2,6	6,54	14,7	51,3	34,0	_	13/5		
8	2,6	6,64	85,0	2,4	12,6	_	24/5		
9	2,6	6,84	74,7	1,9	23,4	_	20/5		
10	2,75	6,30	59,6	14,4	26,0	_	11/5		
11	2,75	6,58	80,0	3,0	17,0	_	21/5		
12	2,8	6,52	94,5	0,9	4,6	-	22/5		
13	2,8	6,67	47,2	39,4	13,4	8,228	16/2		
14	2,8	6,70	60, 4	31,6	8,0	8,207	15/2		
15	2,9	6,55	35,6	59,4	5,0	_	23/5		
16	2,9	6,78	92,6	0	7,4	_	2/5		
17	2,95	6,32	17,5	57,1	25,4	_	15/5		
18	2,95	6,52	31,4	62,1	6,5	8,286	26/2		
19	2,95	6,54	26,6	67,1	6,3	8,294	29/2		
20	2,95	6,55	49,6	42,5	7,9	8,244	19/2		
21	3,0	6,54	50,2	38,2	11,6	8,236	17/2		
22	3,0	6,70	88,5	0	11,5	_	25/5		
23	3,1	6,53	42,8	52,1	5,0	8,265	23/2		

Из таблицы 7 видно, что образцы с одинаковым удельным весом могут иметь различные величины отношения $\frac{As+S}{Me}$. Это особенно наглядно выявляется на примере напболее многочисленной группы, объединяющей минералы с удельным весом 6,53—6,55. Отношения $\frac{As+S}{Me}$ изменяются в них с 2,6 до 3,06.

Из этой же таблицы следует, что по мере увеличения отношения $\frac{As+S}{Me}$ увеличивается также и относительная роль кобальта в этих соединениях. Вместе с тем параметр их решетки почти не изменяется.

Удельный вес в минералах с различным отношением $\frac{As+S}{Me}$ и близкими параметрами решетки может оставаться постоянным только в том случае, если будет сохраняться почти постоянным их молекулярный вес.

При недостатке мышьяка до формулы МеАs3 или структурной форму-

лы $Me_4(As_4)_3 = Me_4As_{12}$ можно допустить различные варианты.

Так, недостаток мышьяка может быть связан с его «выщелачиванием». В этом случае формула должна иметь вид $\mathrm{Me}_4\mathrm{As}_{12^-x}$. Именно такой вид придает формуле минералов группы скуттерудита большинство авторов. Из указанной формулы следует, что по мере увеличения дефицита мышьяка x будет увеличиваться, а молекулярный вес уменьшаться. Это противоречит установленной выше закономерности сохранения постоянного удельного веса, и, таким образом, формула $\mathrm{Me}_4\mathrm{As}_{12_x}$ для этой группы минералов неверна.

Tаблица 7 Изменение величины отношения $\frac{A_S + S}{Me}$ в образцах с равным удельным весом

Номер анализа по табл. 2 и 5 (номер	Уд.	As+S	C	lo:Ni:	Fe	Параметр решетки, измеренный или рассчи	
таблицы указан в знаменателе)	вес	Ме	Со	Ni	Fe	танный (в снобках) в kX	
4/5	6,54	2,6	14,9	54,2	30,9	(8,26)	
23/5	6,55	2,9	35,6	59,4	5,0	(8,27)	
19/2	6,55	2,93	49,6	42,5	7,9	8,244	
17/2	6,54	3,02	50,2	38,2	11,6	8,236	
23/2	6,53	3,06	42,8	52,1	5,0	8,259	
1 5/2	6,70	2,8	60,4	31,6	8,0	8,207	
25/5	6,70	2,98	88,5	0	11,5	(8,20)	
18/5	6,79	2,5	84,4	5,4	10,2	(8, 19)	
2/5	6,78	2,89	92,6	0	7,4	(8, 19)	

Дефицит мышьяка может быть вызван избытком атомов металла по формуле $\mathrm{Me}_{4+x}\,\mathrm{As}_{12}$. При увеличении x в этом случае должно происходить увеличение молекулярного и, следовательно, удельного веса образца, что также противоречит действительности. Таким образом, и эта формула оказывается неверной.

Недостаток мышьяка может быть объяснен заменой части атомов мышьяка эквивалентным числом атомов металла по формуле $\mathrm{Me}_{4+x}\mathrm{As}_{12-x}$. Но и в этом случае с ростом x будет происходить уменьшение удель-

ного веса, так как атом Ме в полтора раза легче атома As.

При сохранении постоянным молекулярного веса дефицит мышьяка можно объяснить только заменой атомов As в полтора раза большим числом атомов металла. В этом случае формула должна иметь вид $Me_{4+1.5x}$ As_{12-x} . Этот вариант хорошо объясняет найденную выше закономерность и, очевидно, должен быть принят в настоящее время.

Интересно, что если x в формуле $Me_{4+1,5x}$ As_{12-x} равен 0, то получается формула $Me_4As_{12}=4MeAs_3$, если же x=1, формула будет иметь

вид: $Me_{4+1,5}$ $As_{12-1} = Me_{5,5}$ $As_{11} = 5.5 MeAs_2$.

В заключение необходимо остановиться на характере величины x. Как уже отмечалось, в минералах одного и того же удельного веса, но

с разным отношением $\frac{\mathrm{As} + \mathrm{S}}{\mathrm{Me}}$, т. е. с разным x, уменьшение x происходит одновременно с увеличением роли кобальта в минерале, при этом роль никеля обычно уменьшается, тогда как количество железа резко не изменяется. Таким образом x, при прочих равных условиях, обратно пропорционален содержанию никеля в минерале. Это, возможно, связано с тем, что в соединении Me4 (As4)3 формальная валентность Me, согласно Н. В. Белову (1955), равна 3. Йменно эта валентность, по-видимому, характерна для кобальта. В то же время для никеля более характерна валентность 2, что ведет при повышении его содержания к увеличению относительной роли металла в соединении, так как 2MeAs₂+ $+ \text{Me} \rightarrow 3\text{MeAs}_2$.

Таким образом, дефицит мышьяка зависит прежде всего от условий, в которых происходило образование арсенидов, в частности, от количества никеля, содержавшегося в растворе. В некоторых случаях кобальт также может переходить в двухвалентное состояние и приводить к дефициту мышьяка, но при этом должна быть более восстановительная обстановка.

Изложенные выше закономерности установлены на имеющемся в настоящее время фактическом материале. Они позволяют несколько по-новому подойти к освещению минералов сложной группы скуттерудита. Вместе с тем необходимы дополнительные сведения как по природным, так и по искусственным соединениям, для того чтобы окончательно выяснить характер этих минералов.

ЛИТЕРАТУРА

Бадалов С. Т. и Прихидько П. Л. Хлоантит из полиметаллического месторождения Кургашинкан (Узбекская ССР). — Записки Всес. минер. об-ва, ч. 85, вып. 4, 1956.

Белов Н. В. Очерки по структурной минералогии. V. Минер. сборник Львовск.

геол. об-ва, № 8, 1955. Годовиков А. А., Кудрякова В. А. О некоторых особенностях процесса

окисления шмальтин-хлоантита. — Изв. АН СССР, серия геол., № 10, 1958. Я хонтова Л. К., Островская И.В., Букина А. Н. К вопросу о растворимости шмальтина в серной кислоте. — Труды Минер. музея им. А. Е. Ферсмана АН СССР, вып. 8, 1956. В a u m h a e u r H. Über die Struktur und die mikroskopische Beschaffenheit von Speiskohelt und Chleanthit. 75 Krick. Dd. 42, 4886

kobalt und Chloanthit.— Zs. Krist., Bd. 12, 1886.
Bell J. M. a. Thomson E. The effect of deep seated alteration upon the mineralogical and geological features of the Keeley Silver Mine.— Univ. Toronto Studies, Geol. ser., No 17, 1924.

Beutell A. u. Lorenz F. Zerlegung des Speiskobalts und Löllingits durch Lufto-xydation.— Cbl. Miner., № 12, 1915. Frenzel A. Vorkommnisse von Zschorlau.— Miner.-petr. Mitt. (Tscherm.), 1896. Harcourt C. A. Tables for the identification of ore minerals by X-ray powder patterns.— Amer. Miner., v. 27, 1942.

Hille brand W. F. An argentiferous arsenide of nickel and cobalt — Colorado Sci. Soc., v. 3, 1888—1890.

Holmes R. J. Higher mineral arsenides of cobalt, nickel and iron.— Geol. Soc. Amer., Bull. 58, Nº 4, 1947.

Amer., Bull. 30, 36 4, 1947.

Jouravsky G. Sur la composition minéralogique des arséniures cubiques. — Bull. Soc. Miner. France, t. 71, № 7—12, 1948.

McCay L. W. Beitrag zur Kenntniss der Kobalt-Nickel- und Eisenkiese (Ref.).—
Zs. Krist., Bd. 9, 1883.

Oftedal J. Die Kristallstruktur von Skutterudit und Speiskobalt-Chloanthit.— Zs. Krist., Bd. 66, H. 5/6, 1928.

Orcel J. et Jouravsky G. Le mineral de cobalt de Bou-Azzer (Maroc), sa composition minéralogique et sa structure — Congr. Intern. Miner. Mét. Geol. appl.

position minéralogique et sa structure.— Congr. Intern. Miner., Mét., Geol. appl., Sect. geol. appl., t. 1, 1935.

Peacock M. A. a. Berry L. G. Röntgenographic observations on ore minerals.— Univ. Toronto Studies, Geol. ser., No. 44, 1940.

Petersen Th. Über die Mineralien der barytischen Erzgänge von Wittichen in Baden. - Pogg. Ann., Bd. 134, 1868.

R a m d o h r P. — Die Erzmineralien und ihre Verwachsungen. Berlin, Akad. Verl., 1955.

R a m m e l s b e r g C. F. Handwörterbuch des chemischen Theils der Mineralogie, Suppl. IV. Berlin., 1849.
R a m m e l s b e r g C. F. Untersuchung einiger natürlichen Arsen- und Schwefelverbindungen.— Zs. Dtsch. Geol. Ges., Bd. 25, 1873.

Rose G. Das Kristallo-Chemische Mineralsystem. Leipzig, 1852.

Rose G. Das Kristallo-Chemische Mineralsystem. Leipzig, 1852.
Sandberger F. Über Speiskobalt und Spatiopyrite von Bieber in Hessen.—Akad. Münch. Sitzber, Math.-Phys. Klasse, Bd. 3, 1873.
Scheerer Th. Über zwei norwegische Kobalterze von den Skutteruder Gruben.—Pogg. Ann., Bd. 42, 1837.
Short M. N. A qualitative and quantitative determination of the ores of Cobalt, Ontario.— Econ. Geol., v. 25, 1930.
Spence H. S. The pitchblende and silver discoveries at Great Bear Lake, Northwest territories. Canada Dept. Mines, Invest. Miner. Res. Min. Ind., 1931. Ottawa, 1932.
Stromeyer F. Eine chemische Untersuchung des Kobaltglanzes von Skutterud in Modum-Kirchsniel in Norwegen und eine Analyses des krystallisierten Speiskobalts

Modum-Kirchspiel in Norwegen und eine Analyses des krystallisierten Speiskobalts von Rigelsdorf in Hessen. - Gött. Geol. Anz., Bd. 2, 1817.

Thomson E. A qualitative and quantitative determination of the ores of Cobalt, Ontario.— Econ. Geol., v. 25, 1930.

Vogl J. F. Gängverhältnisse und Mineralreichtum Joachimsthal, Teplitz, Bohemia.

VoglJ. F. Gängverhältnisse und Mineralreichtum Joachimstnai, Tepinz, Bonemia. 1856 (no R. J. Holmes).

Vollhardt G. Versuche über Speiskobalt (Ref.).— Zs. Krist., Bd. 14, 1888.

Walker T. L. Skutterudite from Cobalt, Ontario.— Amer. Miner., v. 6, 1921.

Walker T. L. Arsenides from the silver veins of South Lorrain, Ontario.— Univ. Toronto Studies, Geol. ser., № 20, 1925.

Walker T. L. Oxydation of arsenides of cobalt, nickel and iron.— Amer. Miner., v. 11, 1926.

Walker T. L. a. Parsons A. L. Skutterudite and loellingite from the La Rose Mine, Cobalt, Ontario.— Univ. Toronto Studies, Geol. ser., № 17, 1924.

Waller E. a. Moses A. J. A probably new nickel arsenide.— Columbia Univ. School Mines, Quart. 14, 1892 (по R. J. Holmes).