

УДК 549.321.13 : 553.661(575.4)

МИНЕРАЛОГИЯ

Н. С. БЕСКРОВНЫЙ, Б. А. ЛЕБЕДЕВ

**О ПРОЯВЛЕНИЯХ СФАЛЕРИТА И ДРУГИХ ГИДРОТЕРМАЛЬНЫХ  
МИНЕРАЛОВ НА ГАУРДАКСКОМ СЕРНОМ МЕСТОРОЖДЕНИИ  
(ЮГО-ВОСТОЧНАЯ ТУРКМЕНИЯ)**

*(Представлено академиком В. И. Смирновым 26 VI 1970)*

Район Гаурдакского серного месторождения относится к орогенической области юго-западного Гиссара, испытавшей интенсивные тектонические движения в неоген-четвертичное время. На палеозойском складчатом основании здесь залегают терригенные отложения средней юры, известняки келловей-оксфорда (гиссарская свита), гипс-ангидрит-галитовые отложения киммеридж-титона (гаурдакская свита), а также терригенные и реже карбонатные меловые, третичные и четвертичные отложения. Общая мощность мезо-кайнозойских осадочных пород на Гаурдакской структуре, где в ядре обнажаются оксфордские известняки, составляет 1 км, а в самой глубокой соседней синклинали 3—4 км.

Гаурдакская брахиантеклиналь северо-восточного простирания располагается над асимметричным горстом в фундаменте, имеющем амплитуду до 200 м. С юга эта структура ограничена Узункудуksким глубинным разломом субширотного простирания с амплитудой в верхней части разреза до 800 м. При разведке серного месторождения в верхнеюрских известняках и гипсах обнаружено много мелких сбросов, субпараллельных Узункудуksкому разлому и, видимо, являющихся оперяющими по отношению к нему. Эти мелкие сбросы контролируют серное оруденение метасоматического генезиса в гаурдакской свите.

В ходе многолетних исследований серного месторождения было установлено, что на Гаурдакской структуре встречаются проявления различных эпигенетических минералов: целестина, флюорита, барита, данбурита (<sup>1, 2</sup>), — а также твердых битумов, нефти и газа (<sup>3</sup>). А. С. Уклонский (<sup>4</sup>) и Н. П. Юшкин (<sup>5</sup>) обосновали отнесение всех перечисленных минералов, серы и нефтяных битумов к единому парагенетическому комплексу.

Авторами настоящей работы изучены морфология и состав проявлений наложенной минерализации, их масштабы, соотношения между различными минералами, а также минералами и нефтяными битумами.

Наиболее крупные проявления представлены пластовыми и секущими жилами: 1) пластовая жила на контакте келловей-оксфордских известняков и киммеридж-титонских гипсов мощностью 0,2—0,3, до 0,5 м, развитая на площади около 0,6 км<sup>2</sup> и сложенная целестином, флюоритом, баритом, гипсом и кальцитом с примесью серы и твердых битумов; 2) секущая целестиновая жила в сае Караба, субпараллельная Узункудуksкому разлому, протягивающаяся на 1,5 км при мощности 1,0—1,5 м (а всей минерализованной зоны до 10 м), сложенная целестином, баритом, черным флюоритом и кальцитом с примесью кварца, сфалерита и твердых битумов и приуроченная к известнякам келловей-оксфорда; 3) линза в сае Шуар-Кяриз длиной 25 м при мощности до 1,0—1,2 м, сложенная флюоритом и баритом с примесью кварца и твердых битумов и приуроченная к известнякам келловей-оксфорда.

Кроме перечисленных жильных тел, на Гаурдакской структуре разви-

ты и другие пластовые и секущие тела, обычно сложенные теми же минералами. В верхнеюрских известняках и гипсах, вскрываемых карьерами Гаурдакского серного месторождения, широко распространены твердые битумы (альбертины, антраксолиты, гуминокериты) и только в гипсах — округлые выделения данбурита.

Большой интерес представляет сфалеритовое оруденение. Всего обнаружено пять сфалеритовых жил, параллельных описанной секущей целестиновой жиле и протягивающихся на расстояние от 20 до 150 м с интервалами 5—15 м. Эти жилы, приуроченные к известнякам келловей-оксфорда, состоят каждой из серии гнезд размером до  $25 \times 10 \times 10$  см, соединяющихся тонкими прожилками мощностью всего в 0,5—1,0 см.

Таблица 1  
Рентгенограмма сфалерита из жилы в сае Карабача\*

$hkl$	$d/n, \text{ \AA}$	$I$	$hkl$	$d/n, \text{ \AA}$	$I$
111	3,101	10	400	1,347	1
200	2,684	1	331	1,237	3
220	1,904	8	422	1,102	5
311	1,624	5	511; 333	1,039	4

\* Аналитик Л. С. Скубелина.

Сфалерит слабо окрашен в желтоватые, буроватые или медовые тона (клейофан) и в крупных гнездах всегда образует радиально-лучистые агрегаты. В этих агрегатах, кроме сфалерита, присутствует небольшое количество радиально-лучистого целестина, гематита и гипса. Гематит обычно облекает сфалеритовые гнезда, а также вместе с гипсом распределяется в них по трещинам и порам.

Результаты рентгеновского анализа сфалерита даны в табл. 1. Из элементов-примесей обнаружены кадмий (1—3%), германий (0,0n%), галлий (0,0n%), ртуть (0,0n%), железо (0,0n%), свинец (0,00n%).

Сфалерит изменен сравнительно слабо. Из продуктов его выветривания обнаружены смитсонит и своеобразный слюдистый минерал, состоящий, по данным качественного спектрального анализа, из цинка, железа, кальция с вероятными анионами  $[\text{CO}_3]^{2-}$  и (или)  $[\text{SO}_4]^{2-}$ . Под микроскопом цвет его буроватый, неравномерный, строение волокнисто-листоватое. Показатели преломления  $N_s' = 1,703$ ,  $N_p' = 1,663$ ,  $N_s' - N_p' = 0,040$ , удлинение положительное,  $+2V$  большой.

Таким образом, целая серия небольших секущих жил сложена почти чистым сфалеритом. Кроме того, повышенные концентрации цинка обнаружены спектральным анализом в секущей целестиновой жиле (0,1—0,6%), а также в перекристаллизованных и огипсованных известняках карьеров серного месторождения (0,003—0,07%). В некоторых жильных и эпигенетически измененных осадочных породах обнаружены высокие содержания свинца (от тысячных до десятых долей процента). В единичных образцах отмечены следы серебра, германия, олова. Представляют интерес значительные концентрации ртути, достигающие тысячных долей процента, т. е. на три порядка превышающие кларк (см. табл. 2).

Многочисленные пластовые и секущие жильные тела, установленные на Гаурдакской структуре, характеризуются следующими наиболее важными особенностями:

1. Тела эти приурочены к известнякам келловей-оксфорда или к контакту этих известняков с гипсами кимеридж-титона и реже — к нижним горизонтам гипсов. Вероятно, пластичные гипсы являются экраном, ограничивающим проникновение рудоносных растворов из нижележащих трещиноватых и пористых известняков.

2. Широко проявлены процессы метасоматического замещения боковых пород жильными минералами, а среди жильных минералов — более ранних более поздними. Особенно характерно замещение целестина флюо-

ритом, начинающееся с заполнения флюоритом промежутков между ранее образованными ограниченными целестиновыми кристаллами. Затем флюорит внедряется в последние с краев, расщепляя их на тонкие иглы, и далее постепенно замещает эти иглы почти на цело.

3. Для жильных минералов характерна определенная и одинаковая в разных жилах последовательность выделения из растворов: барит всегда кристаллизуется позднее целестина и раньше флюорита, гипс — позднее любых других минералов и т. д.

Наличие в кристаллах некоторых жильных минералов газово-жидких включений позволило определить температуры образования этих минералов. Особенно много газово-жидких включений обнаружено в бесцветном флюорите, причем все они гомогенизируются при температурах 130—160°. Для включений в черном флюорите и кварце определены температуры гомогенизации 70—75°. Замеры температур гомогенизации газово-жидких включений (50 определений выполнено в экспериментальной лаборатории по изучению рудообразующих растворов Всесоюзного научно-исследовательского геологического института), наряду с

Таблица 2<sup>2</sup>  
Содержание некоторых редких элементов в жильных и окологильных осадочных породах Гаурдакского серого месторождения (%)<sup>3</sup>

Место изятия	Порода	Число анализ.	Zn	Pb	Hg * 10 <sup>3</sup>	Ag	Ge	Sr	Cu · 10 <sup>3</sup>	Ni
Сай Карака	Сфалерит из сфалеритовых жил	4	Много	0,00n	3—20	Сл.	0,0n	Нет	4	~0,001
	Обогащенные сульфидами породы из сухой целистиновой жилы	7	0,4—0,6	0,008—0,044	1,8—4,2	Нет	Сл.***	0	0,4—0,9	0,001—0,0014
	Черный флюорит из той же жилы	6	0,01—0,03	0,004—0,004	0,75—2,8	*	Нет	0	0,4—0,6	~0,001
	Флюорит-целестин-баритовая порода из пластовой жильной линзы	5	<0,01	0,0022—0,0029	0,4—0,5	*	*	*	0,3—0,5	0,001—0,002
	Флюорит из флюорит-баритовой линзы	7	<0,01	0,004—0,03	0,2—1,0	*	*	*	~0,1	<0,001
Сай Шур-Кариз	Перекристаллизованные и опилюсанные известняки с твердыми битумами	38	0,003—0,07	0,001—0,1	0,3—6,0	Сл.	*	Сл. ***	0,4—30	0,001—0,0028

\* Аналитик Л. П. Дегачева.

\*\* Определение выполнено в лаборатории Центральной комплексной геофизической академии (Алма-Ата).

\*\*\* Итоги.

петрографическими наблюдениями за порядком выделения минералов и характером замещения одних минералов другими, позволяют восстановить следующую последовательность эпигенетического минералообразования на Гаурдакской структуре: 1) 200 (?) — 160° — целестин первой генерации, затем барит; 2) 160—100° — светлый и фиолетовый флюорит, частично кальцит и, вероятно, данбурит; 3) 100—50° — черный флюорит, сфалерит, кварц, большая часть кальцита, целестин второй генерации (радиально-лучистый); 4) <50° — отложение гипса и небольшой части кальцита.

Приведенные данные позволяют говорить о широком появлении низкотемпературного гидротермального процесса на Гаурдаке. Нагретые минерализованные растворы проникали по многочисленным сбросам, опирающим Узункудуцкий глубинный разлом. Особый интерес представляют гидротермальные сфалеритовые жилы, а также повышенные концентрации свинца и ртути. Эти новые данные позволяют сравнить Гаурдакское серное месторождение с месторождением Сульфур Бэнк (Калифорния, США). Последнее, как известно, выше уровня грунтовых вод содержало серную залежь, а ниже их уровня сейчас разрабатывается ртутное месторождение.

Авторы выражают искреннюю признательность В. И. Седлецкому и И. С. Лазареву за помощь при проведении полевых работ и Ю. Ф. Левицкому — за ценные советы при изучении газово-жидких включений в минералах.

Всесоюзный нефтяной научно-исследовательский  
геологоразведочный институт  
Ленинград

Поступило  
24 VI 1970

#### ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

- <sup>1</sup> Д. Ишиязов, Докл. АН УзССР, № 10 (1960). <sup>2</sup> Н. Н. Камышев, В сборн. Тектоника Туркмении и сопредельных территорий, 1966. <sup>3</sup> А. Кулиев, К. Кулиев, К генезису одной межпластиовой залежи флюорита в Гаурдаке, Изв. АН ТуркмССР, сер. физ.-технич. и геол. наук, № 3 (1965). <sup>4</sup> В. И. Седлецкий, В сборн. Геология и полезные ископаемые Туркмении, в. 2, Ашхабад, 1964. <sup>5</sup> И. С. Старобинец, Геохимия нефти и газов Средней Азии, 1966. <sup>6</sup> А. С. Уклонский, Парагенезис серы и нефти, Ташкент, 1940. <sup>7</sup> Н. П. Юшкин, Изв. АН СССР, сер. геол., № 2 (1966).