

Ep. 5.66

EESTI NSV TEADUSTE AKADEEMIA

TOIMETISED

ИЗВЕСТИЯ

АКАДЕМИИ НАУК ЭСТОНСКОЙ ССР

KEEMIA
GEOLOOGIA
ХИМИЯ
ГЕОЛОГИЯ

Ep. 5.66

18|3

1969

KIRJASTUS „PERIOODIKA“ TALLINN
ИЗДАТЕЛЬСТВО „ПЕРИОДИКА“ ТАЛЛИН

Х. ПАЛЬМРЕ

О МИКРОЭЛЕМЕНТАХ В ПИРИТОВЫХ И МАРКАЗИТОВЫХ КРИСТАЛЛАХ И КОНКРЕЦИЯХ ПАЛЕОЗОЙСКИХ ОТЛОЖЕНИЙ ЭСТОНИИ

О составе микроэлементов в сульфидных минералах осадочных пород имеется мало сведений. Все известные материалы о распространении и концентрации микроэлементов в сульфидах железа изложены в работах К. Краускопфа (1955), Флейшера (Fleischer, 1955), Н. Страхова (1956), И. Гинзбурга (1957, 1960), Ярковского (Jarkovsky, 1964), Э. Дегенса (1967) и др. До настоящего времени имеется очень мало данных о распространении микроэлементов сульфидных минералов и конкреций в палеозойских отложениях Эстонской ССР. В связи с этим цель настоящей работы заключалась в том, чтобы представить некоторые данные о наличии и характере распространения элементов кобальта, никеля, мышьяка, свинца, цинка, меди, молибдена и марганца в пиритовых и марказитовых кристаллах и конкрециях, встречающихся в нижнекембрийских, ордовикских и силурийских отложениях Эстонии.

Образцы сульфидных минералов, кристаллы пирита и марказита, а также пиритовые и марказитовые конкреции отбирались по профилям обнажений с учетом их геологического положения и характера вмещающих пород. Помимо того, отдельные пробы были взяты из нескольких буровых скважин. В лаборатории собранный материал промывался разбавленной соляной кислотой для удаления посторонних примесей с поверхности кристаллов и конкреций. Пробы измельчались и из них под бинокулярным микроскопом отбирались для изучения мономинеральные фракции (более 1000 проб). Определение микроэлементов производилось в лаборатории спектрального анализа Института геологии АН ЭССР.

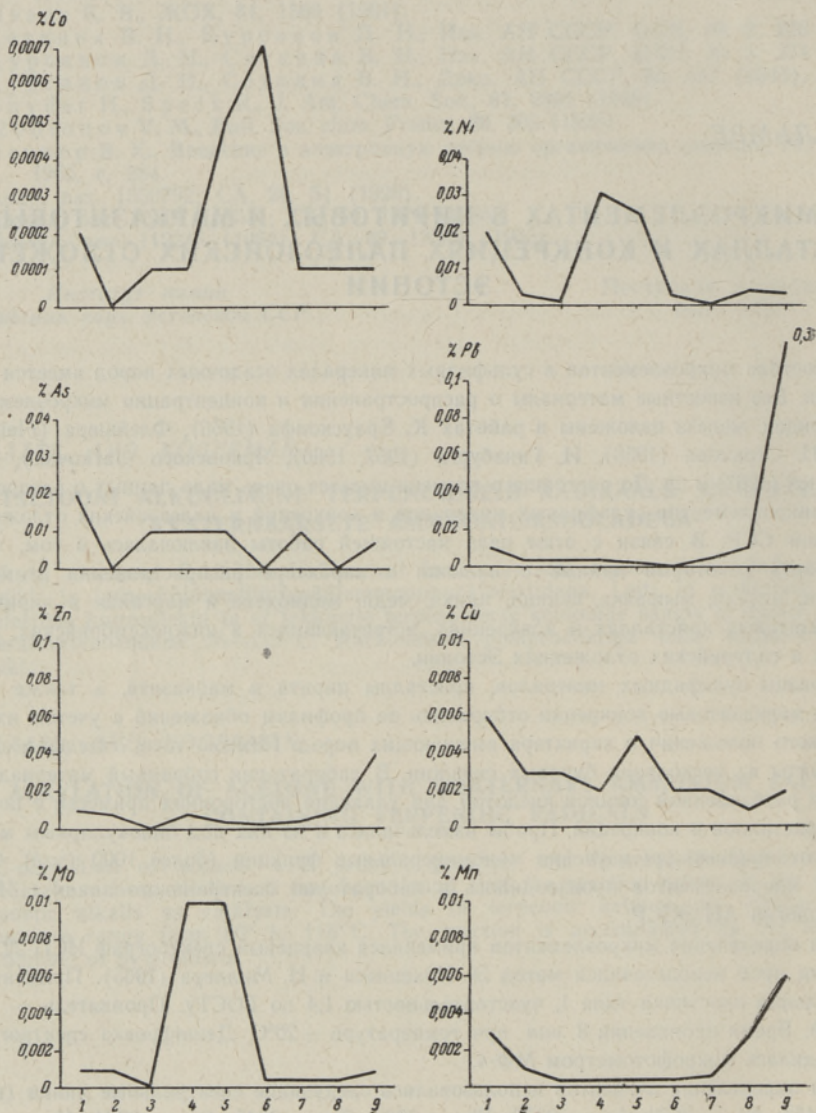
Для определения микроэлементов применялся кварцевый спектрограф ИСП-22. При сжигании проб использовался метод Э. Иоханнеса и Н. Миллера (1965). Применялись спектральные пластинки типа I, чувствительностью 1,4 по ГОСТу. Проявитель — стандартный. Время проявления 8 мин при температуре $+20^{\circ}\text{C}$. Дешифровка спектрограмм производилась микрофотометром МФ-4.

Для определения элементов использовались следующие спектральные линии (в Å): Co — 3454; Ni — 3050; As — 2350; Pb — 2833; Zn — 3345; Cu — 3274; Mo — 3170; Mn — 2803.

Спектральные анализы выполнены в основном химиком-спектроскопистом Х. Пальцером.

В пределах отдельных стратиграфических единиц выделены пирито-марказитовые кристаллы и конкреции, для которых вычислены средние содержания микроэлементов, определенные как средние арифметические из общего числа анализов проб. При этом предполагалось, что исследуемые минералы не содержат данного элемента в том случае, если последний не обнаружен количественным спектральным анализом.

Средние содержания элементов в кристаллах и конкрециях пирита и марказита, встречающихся в отложениях кембрия, ордовика и силура Эстонии, приведены в таблице и графически интерпретированы на рисунке.



Среднее содержание микроэлементов в пиритовых и марказитовых кристаллах и конкрециях в осадочных породах.

1 — глины; 2 — кварцевые песчаники; 3 — пиритовый слой; 4 — диктионемовый сланец; 5 — глауконитовая глина; 6 — мергелистые известняки; 7 — известняки; 8 — доломиты; 9 — трещиноватые доломиты и известняки.

Упомянутые сульфидные образования сформировались в нижнекембрийских глинах и песчаниках, ордовикских и силурийских известняках, мергелистых известняках, мергелях и доломитах во время преобразования осадка в процессе диагенеза.

Среднее содержание Co, Ni, As, Pb, Zn, Cu, Mo, Mn в конкрециях и кристаллах пирита и марказита, %

Геологический возраст, горизонт, свита	Характер проб	Число проб	Co	Ni	As	Pb	Zn	Cu	Mo	Mn
Н. кембрий, пиритаская свита, глины										
Мийдурашна	Конкреции	69	Не обнар.	0,0221	0,0208	0,00183	0,0194	0,0072	0,001	0,001
Какумяэ	"	66	0,00021	0,0036	0,0287	0,0174	0,0231	0,0055	0,001	0,0032
Савиранна	"	20	Не обнар.	0,0135	0,0262	0,0165	0,017	0,008	0,001	0,0063
Н. кембрий, тискреская свита, песчанники										
Тюрисалу	Кристаллы	41	Не обнар.	0,008	Не обнар.	0,0017	0,0188	0,0036	0,0016	0,0011
Раннамыйза	"	41	" "	0,002	" "	0,004	0,010	0,0016	0,001	0,0008
Лээтсе	"	8	" "	0,0025	" "	0,0026	0,010	0,0020	0,001	0,0016
Ижора (Ленингр. обл.)	"	6	0,0002	0,004	0,014	0,0021	0,013	0,0087	0,001	0,00165
Н. ордовик, пакерортский горизонт, пиритовый слой										
Скважина Тоолсе	Конкреции	12	0,0001	0,001	0,01	0,005	—	0,008	0,005	0,0003
Н. ордовик, тюрисалуская пачка, диктионемовый сланец										
Маарду, карьер 1	"	10	0,0001	0,049	0,01	0,005	0,027	0,005	0,017	0,0005
Маарду, карьер 2	"	10	0,0001	0,039	0,01	0,0057	0,029	0,0012	0,0031	0,0005
Сака, штольня	"	15	0,0001	0,037	0,01	0,007	0,012	0,003	0,001	0,0005
Тюрисалу, обнажение	"	12	0,0001	0,004	0,01	0,005	0,006	0,002	0,042	0,0005
Н. ордовик, лээтсеский горизонт, глинистый глауконитовый песчаник										
Тоолсе, скважина	Кристаллы	3	0,0004	0,02	0,01	0,002	0,002	0,11	0,01	0,0005
Маарду, карьер *	"	3	0,0005	0,03	0,01	0,001	0,003	0,0015	0,01	0,0005
Ср. ордовик, ухакусский горизонт, известняки										
Вяо, каменоломня	Конкреции	2	Не обнар.	0,001	Следы	Не обнар.	0,0018	0,0012	Не опр.	0,001
Ихвиский горизонт, мергелистые известняки	Кристаллы	5	0,0005	0,003	0,01	0,001	0,002	0,003	0,001	0,005
Алувере, каменоломня	"	4	0,0001	0,0006	0,01	0,005	0,008	0,002	0,0005	0,0007
В. ордовик, набалаский горизонт, известняки										
Паупа, каменоломня	"	4	0,0001	0,0006	0,01	0,005	0,008	0,002	0,0005	0,0007
Н. ордовик, кундаский горизонт, трещиноватые доломитизированные известняки										
Кунда-Ару, карьер *	"	13	0,0005	0,0013	0,01	0,018	0,0625	0,0024	0,001	0,0036
С. ордовик, кукрузеский горизонт, трещиноватые доломитизированные известняки										
Шахта № 8	"	122	0,0005	0,006	0,0026	0,283	0,0779	0,0043	0,001	0,0145
Сиргала, карьер	"	3	0,0001	0,001	0,01	0,556	0,016	0,0003	0,103	0,0001
Оандуский горизонт	"	43	0,0001	0,0022	0,01	0,105	0,0065	0,0016	0,0014	0,0198
Н. силур, адавереский горизонт, трещиноватые доломиты										
Навести I, обнажение	"	169	0,0001	0,0064	0,0046	0,113	0,148	0,0026	0,0004	0,0004
Навести IV, обнажение	"	88	0,0001	0,0013	0,0056	0,642	0,0369	0,001	0,001	0,001
Саастна, обнажение, мергелистые известняки	"	235	0,0007	0,0013	0,0003	0,0005	0,0027	0,0021	0,0001	0,0056
Яаниский горизонт	"	20	Не обнар.	0,0322	0,0088	0,0079	0,0023	0,0077	0,0001	0,0018
Лихула, скважина	"	7	0,0001	0,0014	Не обнар.	0,0043	0,0126	0,001	0,0001	0,0018
В. силур, каармаский горизонт, доломиты										
Мустьяла, карьер	Конкреции	12	Не обнар.	0,0063	Не обнар.	0,0108	0,0158	0,0024	0,0001	0,0024
Сельгузе, карьер	"	5	0,0001	0,0021	" "	0,0199	0,0184	0,0009	0,0001	0,005
Каугатумаский горизонт										
Охесааре, скважина (гл. 55.05 м)	Кристаллы	1	0,0005	0,001	" "	Не обнар.	0,0017	0,0053	Не опр.	0,001
Охесааре, скважина (гл. 228.3 м)	Конкреции	1	0,0005	0,0006	Следы	0,008	0,0022	0,0012	" "	0,001
Охесааре, скважина (гл. 221.94 м)	Кристаллы	1	Не обнар.	0,0005	"	0,002	0,0024	0,0012	" "	0,001
Охесааре, скважина (гл. 221.95 м)	"	1	" "	0,0006	"	0,008	0,0020	0,0008	" "	0,001

* Во всех пробах содержится много кварца.

В карбонатных породах кристаллы пирита и марказита встречаются в небольших количествах в основном на границах отдельных горизонтов ордовика и силура.

Так как в нижнекембрийских отложениях рассматриваемые кристаллы и конкреции наиболее часто встречаются в самых верхних частях глинистых прослоев нижнего кембрия, особенно в пиритаской свите, можно полагать, что физико-химические условия, кислотность и щелочность осадочной среды в конце нижнего кембрия часто менялись.

Кроме того, в Эстонии пиритовые и марказитовые агрегаты встречаются в тектонически трещиноватых зонах ордовика и силура, но, как показывают более ранние исследования автора (Пальме, 1964, 1967), эти агрегаты образовались, по всей вероятности, в типогенных рудоносных растворах.

Согласно данным И. Гинзбурга (1957), Э. Дегенса (1967) и других авторов, содержание микроэлементов в решетках минералов зависит от строения решеток, радиусов микроэлементов, способности их к изоморфному замещению. Оно различно для разных элементов и минералов и зависит, кроме того, от типа породы.

При сопоставлении содержания микроэлементов в пиритовых и марказитовых кристаллах и конкрециях, собранных нами из разных горизонтов кембрия, ордовика и силура Эстонии и из разной литологической среды, выявляются особенности концентрации микроэлементов в сульфидных образованиях железа (см. таблицу).

Кобальт. Наиболее часто этот элемент концентрируется в пиритовых и марказитовых конкрециях и кристаллах, образовавшихся среди глин, алевролитов и мергелистых известняков. В нижнекембрийских глинах и алевролитах он встречается только в конкрециях какумягиской пачки, где содержание его достигает $2 \cdot 10^{-4}\%$. В тискреской свите, у Тюрисалу, Раннамыйза и Лээтсе, где пиритовые кристаллы в конкреции включены в алевроитовые прослойки кварцевого песчаника, кобальт отсутствует. В Ленинградской области, в обнажении у реки Ижора, в кристаллах пирита найдено $2 \cdot 10^{-4}\%$ кобальта.

Более постоянно его содержание в кристаллах и конкрециях пирита, встречающихся среди диктионемового сланца ($1 \cdot 10^{-1}\%$).

В глауконитовых глинах лээтсеского горизонта пирит распространяется в виде небольших конкреций и кристаллов, содержащих кобальта до $5 \cdot 10^{-4}\%$.

В кристаллах и конкрециях из известняков кобальта содержится до $1 \cdot 10^{-4}\%$, а из мергелистых известняков и мергелей адавереского горизонта у Саастна — $7 \cdot 10^{-4}\%$ и из мергелистых известняков яаниского горизонта — только $1 \cdot 10^{-4}\%$.

Кобальт в пиритовых конкрециях из Мустьяла не обнаружен, а в конкрециях из карьера Сельгузе его содержится $1 \cdot 10^{-4}\%$. Довольно низкое ($1 \cdot 10^{-4}\%$) содержание кобальта характерно для пиритовых и марказитовых кристаллов, встречающихся в трещинах и кавернах в районах полиметаллического рудопроявления Северо-Восточной и Центральной Эстонии.

Никель. По сравнению с кобальтом никель распространяется в пиритовых и марказитовых образованиях более равномерно. В пиритовых конкрециях пиритаской свиты нижнего кембрия у Мийдуранна содержание никеля достигает $2,21 \cdot 10^{-2}$, а у Какумяз, где конкреция пирита распространяется среди алевроитов, — только $3,6 \cdot 10^{-3}$.

Кристаллы пирита из кварцевого песчаника нижнего кембрия у Тюрисалу содержат никеля $8 \cdot 10^{-3}\%$, у Раннамыйза, Лээтсе и у реки Ижо-

ра — значительно меньше. Сравнительно много никеля имеется в пиритовых кристаллах и конкрециях, сформировавшихся в диктионемовом сланце тюрисалусской пачки. Так, кристаллы пирита из карьера Маарду содержат никеля $4,9 \cdot 10^{-2}\%$, а из других мест — несколько меньше. В повышенном количестве никель сконцентрирован в кристаллах и конкрециях лээтсеского горизонта нижнего ордовика у Тоолсе и Маарду.

Сравнительно мало никеля в кристаллах и конкрециях пирита и марказита, образовавшихся в карбонатной среде, в известняках, мергелистых известняках и доломитах. В тектонических трещиноватых известняках и доломитах пиритовые кристаллы также содержат сравнительно мало никеля ($1 \cdot 10^{-3}\%$).

Мышьяк. В пиритовых и марказитовых конкрециях из нижнекембрийских глин содержание мышьяка — выше кларковой концентрации, а в кристаллах и конкрециях из нижнекембрийских кварцевых песчаников он ведет себя, как кобальт. Согласно данным Э. Дегенса (1967), можно полагать, что мышьяк в глинах, по-видимому, первоначально накапливается в гидроокислах железа, которые в глинах встречаются чаще, чем в кварцевых песчаниках. В конкрециях и кристаллах диктионемового сланца, пиритового слоя, глауконитового песчаника (глинистого) и известняков мышьяк накапливается в сульфидах железа в количествах выше кларковой концентрации.

В пределах кларковой концентрации мышьяк встречается только в кристаллах пирита и мергелистых известняках и мергелях у Саастна, а в доломитах он отсутствует или там имеются только его следы. В пиритовых кристаллах из трещиноватых карбонатных пород содержание мышьяка колеблется в широких пределах.

Свинец. Распространение свинца в пиритовых и марказитовых кристаллах и конкрециях довольно низкое и удерживается на уровне кларка. Пиритовые конкреции нижнекембрийских глин содержат свинца до $1,8 \cdot 10^{-2}\%$, а в кристаллах и конкрециях, образовавшихся среди нижнекембрийских песчаников, диктионемового сланца, известняков и мергелей, его иногда бывает меньше. Пиритовые конкреции из верхнесилурийских доломитов у Мустъяла и Сельгузе содержат свинца до $1 \cdot 10^{-2}\%$. Относительно высокое содержание свинца в пиритовых кристаллах обнаружено в трещинах и кавернах тектонических трещиноватых доломитизированных известняков и доломитов ордовика и силура.

На основе приведенных данных анализов можно отметить, что пирит из тектонически трещиноватых доломитов явно отличается от пирита, возникшего среди палеозойских осадочных отложений в процессе диагенеза. Пирит и марказит, встречающиеся в трещиноватых зонах, на стенках каверн и в прожилках, по всей вероятности, образовались из гипогенных рудоносных растворов, и свинец в них содержится в виде изоморфных примесей в кристаллических решетках. Пока еще не ясно, какая часть валового содержания свинца входит в решетку минерала и какая образует с ним изоморфную смесь.

Цинк. В пиритовых и марказитовых кристаллах и конкрециях цинк концентрируется аналогично свинцу. Его содержание в конкрециях пирита из нижнекембрийских глин доходит до $2,3 \cdot 10^{-2}\%$, а в нижнекембрийских кварцевых песчаниках составляет $1,8 \cdot 10^{-2}\%$. Пиритовые кристаллы и конкреции, развитые среди диктионемовых сланцев, содержат цинка максимально $2,9 \cdot 10^{-2}\%$, а образовавшиеся среди глинистых глауконитовых песков, известняков и мергелистых известняков — несколько меньше.

Пиритовые конкреции из верхнесилурийских доломитов содержат цинка $1,5 \cdot 10^{-2}\%$.

Относительно высоко содержание цинка в пиритовых кристаллах, возникших в трещинах и кавернах трещиноватых доломитов ордовика и силура.

Результаты анализа пиритовых кристаллов из трещиноватых зон (см. таблицу) показывают, что по содержанию цинка они резко отличаются от кристаллов, образовавшихся среди палеозойских осадочных пород в процессе диагенеза.

Медь распространяется в кристаллах и конкрециях пирита и марказита в пределах кларковой концентрации. Несколько повышенное содержание меди отмечается в сульфидных образованиях среди нижнекембрийских глин и алевролитов ($8 \cdot 10^{-3}\%$).

Молибден. Содержание молибдена в кристаллах и конкрециях сульфидов железа — низкое и иногда удерживается на уровне кларковых концентраций. В конкрециях и кристаллах из нижнекембрийских глин и песчаников количество его доходит до $1 \cdot 10^{-3}\%$, а в известняках, доломитах и мергелях его меньше — $1 \cdot 10^{-4}\%$. Немного больше молибдена обнаружено в пиритовых конкрециях, образовавшихся среди диктионемовых сланцев и глауконитовых глинистых песчаников. Особенно высокое содержание молибдена в пиритах диктионемового сланца можно связать с органическим веществом сланца.

Марганец распределяется в сульфидных конкрециях и кристаллах сравнительно равномерно. В конкрециях из нижнекембрийских глин его содержится до $6,3 \cdot 10^{-3}\%$, а в кварцевых песчаниках нижнего кембрия — несколько меньше.

В мергелистых известняках и мергелях марганца содержится в конкрециях $5,6 \cdot 10^{-3}\%$, а в диктионемовом сланце и глауконитовых песчаниках — только $5 \cdot 10^{-4}\%$. Марганец, как и другие элементы, больше концентрируется в глинах, чем в песчаниках. В общем концентрация марганца в сульфидах железа ниже кларковой. В тектонически трещиноватых зонах, в кристаллах, образовавшихся из гипогенных растворов, концентрация марганца колеблется и иногда доходит до $1,9 \cdot 10^{-2}\%$. Такое колебание, по всей вероятности, показывает, что эти растворы не всегда содержали одинаковое количество марганца.

Из приведенных данных анализов выясняется, что концентрация указанных элементов в осадочных сульфидах железа в общем подчиняется законам осадкообразования. Согласно Н. Страхову (1956), Э. Дегенсу (1967) и другим авторам, увеличение содержания элементов в осадочных породах возрастает от песков к известнякам, мергелям и глинам.

Наши исследования показывают, что концентрация всех изученных элементов увеличивается по-разному, в зависимости от характера породы (см. рисунок). Выяснилось также, что пиритовые кристаллы и конкреции, образовавшиеся среди песчаников, содержат мало Co, Ni, As, Pb, Zn, Cu и Mn. Содержание этих элементов выше в конкрециях, сформировавшихся в глинах.

Несколько иначе ведет себя молибден, который встречается больше в кристаллах пирита, образовавшихся в осадке с большим содержанием органики.

Исключение составляют Pb, Zn, Mn, которые в больших количествах встречаются в пиритовых и марказитовых кристаллах, возникших в трещинах и кавернах доломитов и доломитизированных известняков. Такое обогащение кристаллов пирита элементами Pb, Zn и Mn можно объяснить накоплением их из гидротермальных растворов, проникавших в трещиноватые осадочные породы.

На основании результатов изучения микроэлементов в пиритовых и марказитовых кристаллах и конкрециях палеозойских отложений Эстонии можно сделать следующие выводы:

1. Микроэлементы в пиритовых и марказитовых кристаллах и конкрециях находятся в пределах кларковой концентрации элементов в осадочных породах.

2. Пиритовые и марказитовые кристаллы и конкреции в глинах и аргиллитах всегда содержат больше микроэлементов, чем кристаллы и конкреции, образовавшиеся среди известняков и кварцевых песчаников.

3. Значительная концентрация свинца, цинка и марганца в кристаллах пирита и марказита установлена в тектонически трещиноватых зонах карбонатных пород ордовика и силура, особенно в местах распространения свинцово-цинковых рудопроявлений.

4. Свинец, цинк и марганец в пиритовых кристаллах из трещиноватых карбонатных пород являются элементами-индикаторами, которые могут служить надежными признаками при поисках полиметаллических оруденений.

ЛИТЕРАТУРА

- Гинзбург И. И. 1957. Опыт разработки теоретических основ геохимических методов поисков. М., Гостеолтехиздат.
- Гинзбург И. И. 1960. Геохимические поиски слепых рудных тел. Доклады советских геологов XXI сессии Междунар. геол. конгресса. Проблема 2. Геологические результаты прикладной геохимии и геофизики. М., Гостеолтехиздат.
- Дегенс Э. Т. 1967. Геохимия осадочных образований. М., «Мир».
- Краускопф К. 1955. Осадочные месторождения редких металлов. Проблемы рудных месторождений. Изд-во иностр. лит.
- Иоханнес Э., Миллер А. 1965. Групповое концентрирование микроэлементов смесью сульфида и карбоната кадмия при химико-спектральном анализе куверситов. Изв. АН ЭССР, Сер. физ.-матем. и техн. наук, 14, № 2.
- Пальме Х., Иоханнес Э. 1964. О некоторых микроэлементах в сульфидных минералах Эстонии. В сб.: Литология палеозойских отложений Эстонии.
- Пальме Х. 1967. Текстурные особенности руд свинцово-цинкового рудопроявления в Эстонской ССР. Изв. АН ЭССР, Сер. Хим. Геол., 16, № 3.
- Страхов Н. М. 1956. К познанию диагенеза. Вопросы минералогии осадочных образований, кн. 3 и 4. Изд. Львов. ун-та.
- Fleischer M., 1955. Minor elements in some sulphide minerals. Econ. Geol., 50, II.
- Jarkovsky Jan, 1964. Die Verteilung der Spurenelemente in den Pyriten und ihre geochemische Bedeutung beim Studium der Bildungsweise der Lagerstätten der Westkarpaten, Geol. Sborník, 15, 1. Bratislava.

Институт химии
Академии наук Эстонской ССР

Поступила в редакцию
17/IV 1968

H. PALMRE

MIKROELEMENTIDEST PÜRIIDI JA MARKASIIDI KRISTALLIDES JA KONKRETSIOONIDES EESTI PALEOZOIKUMI SETETES

Esitatakse mõningad andmed koobalti, nikli, arseeni, plii, tsingi, vase, molübdeeni ja mangaani esinemisest mikroelementidena Eestis püriidi ja markasiidi kristallides ja konkretsioonides. Nende elementide kogus püriidis ja markasiidis vastab enamasti elementide klargilisele sisaldusele settekivimites. Mikroelementide koondumine püriidi ja markasiidi kristallidesse ja konkretsioonidesse on tõenäoliselt toimunud adsorptsiooni teel ning allub üldiste sedimentatsiooni ja kivimi kujunemise seaduspärasustele.

Selgus, et püriidi ja markasiidi kristallid ja konkretsioonid, mis on kujunenud savises keskkonnas, sisaldavad alati rohkem mikroelemente kui need, mis on tekkinud liiva ja lubjakivides.

Peale tavalise püriidi, mis esineb lubjakivides ja dolomiitides diskontinuiteedi pindadel ja kavernides, leidub Eestis püriiti ja markasiiti ka väikeste maagisoontena.

Spektraalanalüüs näitas, et Kesk- ja Kirde-Eesti maagisoontest saadud püriit sisaldab kõrgendatud kontsentratsioonis pliidi, tsinki ja mangaani. Lähtudes eespool esitatust, võiks neid elemente pidada maagistunud piirkondade indikaatoriteks, mis võivad osutada polümetallilisele maagiilmingle aluspõhjas.

H. PALMRE

ON TRACE ELEMENTS IN PYRITE AND MARCASITE CRYSTALS AND CONCRETIONS IN PALEOZOIC SEDIMENTS OF THE ESTONIAN SSR

The author presents some data on the occurrence, in the role of trace elements, of cobalt, nickel, arsen, lead, zinc, copper, molybdenum and manganese in the crystals and concretions of pyrite and marcasite in the Estonian SSR. The amount of those elements in pyrite and marcasite on the whole corresponds to the Clarke values of elements in sedimental rocks. The concentration of trace elements in the crystals and concretions of pyrite and marcasite was probably effected in the way of adsorption according to general laws of sedimentation and formation of rocks.

It has been stated that the crystals and concretions of pyrite and marcasite formed in a clayey medium are always richer in trace elements than those formed in sandstones and limestones.

By the side of ordinary pyrite occurring in limestones and dolomites on discontinuity surfaces and in caverns, pyrite and marcasite occur in Estonia in small ore veins.

As revealed by spectral analysis, the pyrite obtained from small ore veins in Central and Northeast Estonia contains lead, zinc and manganese in heightened concentrations. Proceeding from the above, those elements might be considered to be indicator elements of mineralization areas, which might point to an occurrence of polymetallic ores in the bedrock.