2 ИЗЧИЧИТЬ ПИН ЧТЕМИИ НАУК АРМЯНСКОЯ ССР

ытремер. в шериштвицт. цри. XIV, № 6, 1961 Геологич и географич. науки

МИНЕРАЛОГИЯ

А. И. КАРАПЕТЯН

ТЕЛЛУРИДЫ В РУДАХ АНКАВАНСКОГО МЕСТОРОЖДЕНИЯ

Оруденение Анкаванского медно-молибденового месторождения приурочено к висячему боку Анкаванского разлома субширотного простирания и локально тесно связано с верхнеэоценовыми кварцевыми диоритами и гранит-порфирами.

Весь процесс минерализации в пределах Анкаванского рудного поля делится на два этапа: ранний или скарновый этап, во время которого формировались гранат-эпидот-магнетитовые скарны с медным оруденением, и поздний или гидротермальный этап, который частично наложен на скарновый и подразделяется на:

- 1) кварц полевошпатовую (безрудную)
- 2) кварц-пирит-магнетитовую
- 3) кварц-молибденитовую
- 4) кварц-молибденит-халькопиритовую
- 5) пиритовую
- 6) медно-мышьяковую (с теллуридами)
- 7) полиметаллическую (с теллуридами и золотом)
- 8) карбонатную (кальцитовую и анкеритовую) стадии минерализации.

Возрастные взаимоотношения гидротермального этапа минерализации с дайками аплитов, пегматитов и гранит-порфиров устанавливаются довольно отчетливо—гидротермальное медно-молибденовое оруденение моложе этих даек. Не совсем ясны возрастные взаимоотношения гидротермального оруденения с гранодиорит-порфирами, граносиенит-порфирами и лампрофирами, которые в отличие от гранит-порфиров не несут признаков гидротермального оруденения. По-видимому они были жильными отщеплениями более глубоких очагов Мармарикской интрузии, образование которых во времени резко обособлено от предыдущих гранит-порфировых даек.

Основное оруденение молибдена связано с кварц-молибденитовой и кварц-молибденит-халькопиритовой стадиями минерализации, которые ло-кализованы, главным образом, в кварцевых диоритах.

Основные рудные минералы этих стадий представлены молибденитом и халькопиритом; незначительное развитие имеют борнит, гематит, пирит и марказит. Местами в кварц-молибденитовых прожилках в значительном количестве присутствует кальцит, который отложен здесь в результа-

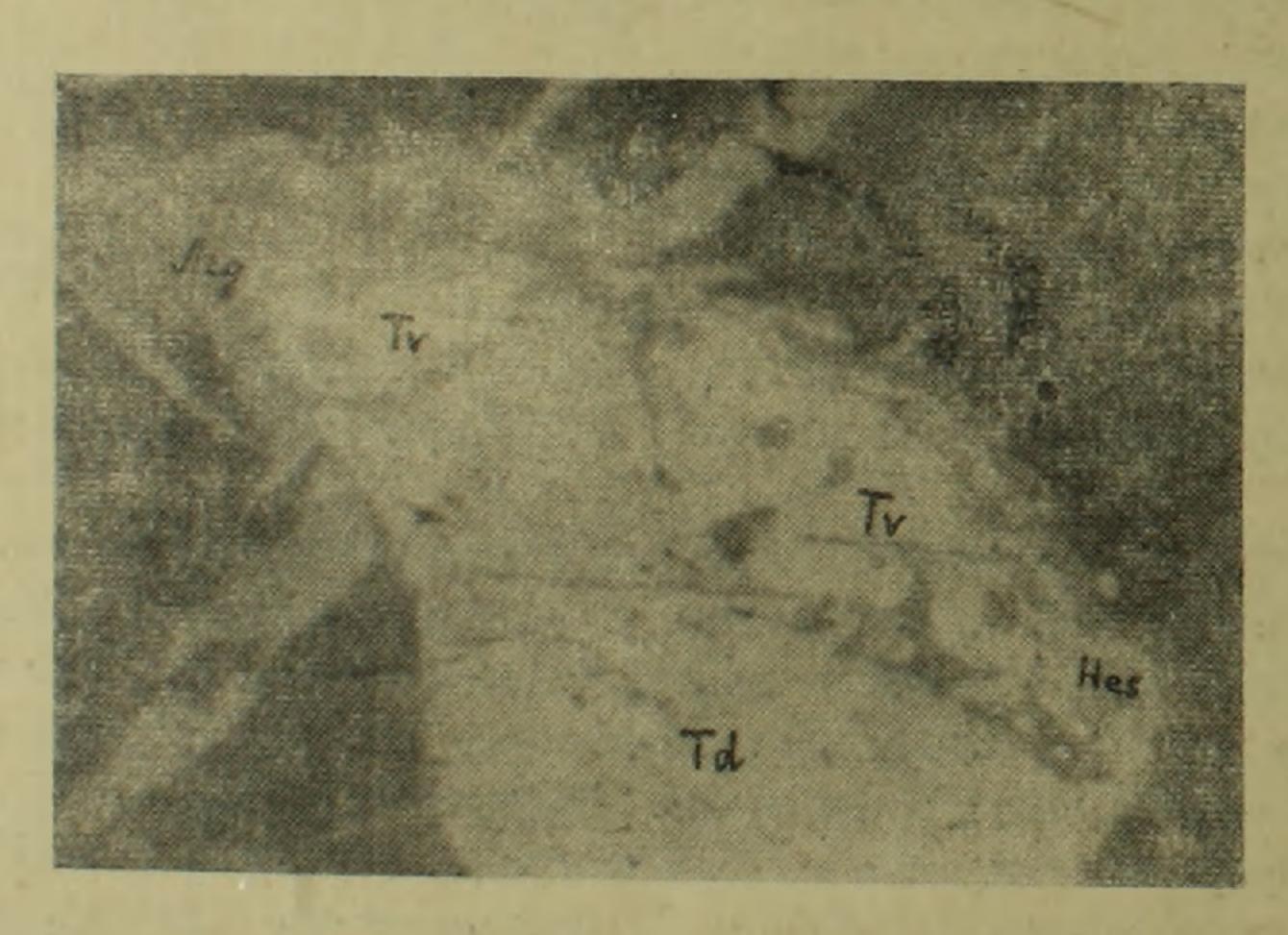
те частичного наложения карбонатной стадии на кварц-молибденитовую.

Медно-мышьяковая и полиметаллическая стадии имеют локальное развитие и образуют маломощные жилы, прожилки, гнездообразные, лин-зообразные и неправильные по форме выделения в приконтактовой полосе кварцевых диоритов и метаморфических сланцев. Вмещающие породы этих руд представлены сильно измененными, окварцованными, частично скарнированными породами. На участке Дальняя Дамир Магара медномышьяковые руды локализованы в мраморизованных известняках.

Главные рудные минералы в медно-мышьяковой стадии представлены энаргитом, теннантитом, халькопиритом, борнитом, висмутином, а в полиметаллической стадии—пиритом, галенитом, сфалеритом, тетраэдритом, теннантитом. Детальное микроскопическое изучение руд этих стадий позволило обнаружить ряд теллуридов золота, серебра, висмута и свинца (сильванит, калаверит, петцит, гессит, теллуровисмутит, алтаит, нагиагит), а также аргентит, зигенит, герсдорфит, линнеит, виттихенит, эмплектит и люцонит.

Минералы определены в основном методами минераграфии с применением микрохимии, микроспектральных, полуколичественных спектральных, а в единичных случаях химических и рентгенометрических анализов*.

Имея в виду то обстоятельство, что теллуриды представляют наиболь-



Фиг. 1. Теллуровисмутит (Tv) и тетрадимит (Гd) ассоциируют с гесситом (Hes) и аргентитом (Arg). Полированный илиф. \times 504 (иммерсия).

Микроспектральные анализы проводились в г. Ленинграде в лабораторин люминисцентного анализа ВСЕГЕИ (аналитики Л. Г. Федорова, Р. А. Тарасенко). Снектральные анализы проводились в ИГН АН АрмССР (аналитики Г. М. Мкртчян. М. Я. Мартиросян). Химические анализы мономинеральных проб и руд проводились в химической лаборатории ИГН АН АрмССР под руководством член-корр. АН АрмССР В. М. Тараян (аналитики Т. Т. Авакян, С. А. Дехтрикян). Ренттенометрические анализы проводились в ИГН АН АрмССР (аналитик Э. Х. Хуршудян) и в ИГЕМ АН СССР (аналитик А. С. Анисимова).

ший интерес, ниже приводится их описание в последовательности, отвечающей порядку их выделения из гидротермальных растворов.

Теллуровисмутит (Bi₂Te₃) образует удлиненные пластинчатые агрегаты в полях халькопирита, энаргита, теннантита. Размеры отдельных пластинок составляют от 0,05 до 0,3 мм. В кварцевых жилах участка Назыр-юрт теллуровисмутит образует ангедральные выделения в полях тетрадимита. В медно-мышьяковых рудах теллуровисмутит почти всегда окаймляется узкой каемкой гиссита или петцита, а иногда и тем и другим. Теллуровисмутит тесно ассоциирует с сильванитом и самородным золотом.

В отраженном свете цвет теллуровисмутита в полях теннантита и энаргита кремово-белый с розоватым оттенком. От тетрадимита отличается отсутствием зеленовато-серого оттенка. Отражательная способность теллуровисмутита для желтых лучей составляет около 56%. Результаты измерений отражательной способности теллуровисмутита следующие:

A B	ммк	403	443	465	480	493	525	540	557	590	602	617	642	650
RB	0/00/0	48,9	49,7	51,3	52,0	52,4	52,0	54,7	55,0	55,6	56,3	57,2	57,9	58,2

П. Рамдор, описывая теллуровисмутит совместно с тетрадимитом, подчеркивает их близкое сходство. Наши наблюдения, в частности, изучение дисперсии отражательной способности теллуровисмутита и тетрадимита в воздухе и в иммерсии, указывают на отчетливо выраженные отличия этих минералов.

Так, в фиолетово-синей части спектра (443—465 ммк) разница отражательной способности этих минералов составляет около 4—5%. В интервале от 499 до 557 ммк этих минералов постепенно сближается, так-что в зеленой части спектра (557 ммк) R теллуровисмутита и тетрадимита почти не отличаются. Далее в желто-красной части спектра-разница между ними постепенно увеличивается за счет снижения отражательной способности тетрадимита и повышения — теллуровисмутита.

Двуотражение теллуровисмутита в воздухе слабое. В скрещенных николях отчетливо анизотропен с цветным эффектом в серовато-голубом и желтовато-зеленом тонах.

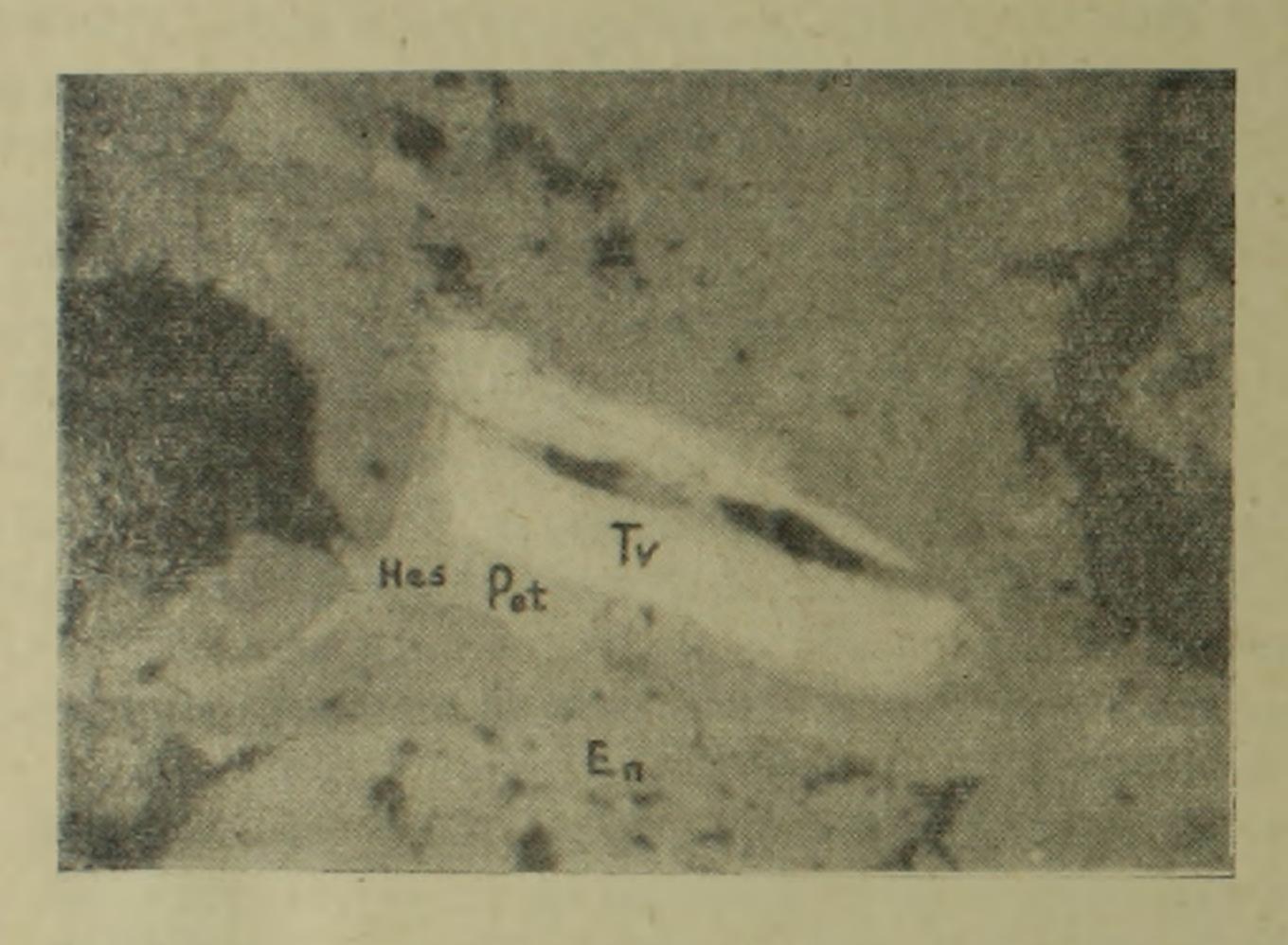
Микротвердость теллуровисмутита по нескольким измерениям составляет 58 кг/мм² или 2,7 по шкале Мооса. Минерал полируется хорошо, лучше чем тетрадимит. Хорошо выражены следы спайности.

При диагностическом травлении теллуровисмутит от HNO₃ (1:1) темнеет (коричневато-черный), от HCl слабо тускнеет, КОН, КСN и HgCl₂ не действуют.

^{*} Измерения дисперсии отражательной способности описываемых минералов произведелы в лаборатории минераграфии ИМГРЭ АН СССР при помощи приборов ОКФ-1 (фотометрический окуляр с оптическим клином И. С. Волынского I, и микрофотометра (ПМТКО) в минераграфических лабораториях ИМГРЭ АН СССР и ВИМС-а.

Микрохимия на теллур дала положительный результат. Микроспектральный анализ кроме теллура показал много висмута. Результаты полуколичественного спектрального анализа чисто отобранной мономинеральной пробы следующие: Те и В; более десяти процентов (основа) Si, Fe, Pb, Ag — 0,1—0,3%, Sb, Zn, W; Gu—0;01—0;003%.

Тетрадимит — (Bi₂Te₂S) или (2Bi₂Te₃. Bi₂S₃). В медно-мышьяковых рудах небольшие выделения тетрадимита в тесной ассоциации с теллуровисмутитом, гесситом, петцитом и сильванитом образуют структуры замещения в полях энаргита, халькопирита и теннантита. Тетрадимит особенно широко развит в кварцевых жилах участка Назыр-юрт где он образует гнездообразные выделения с теллуровисмутитом. В полях тетрадимита



Фиг — Теллуровисмутит (Tv) окаймляется гесси -петцитовым (Hes, Pet гагрегатом. Общее поле — энаргит (En). Полипованный шлиф. × 504 (иммерсия).

нвредка встречаются удлиненные пластинки нагиагита. Макроскопически тетрадимит отличается оловянно-белым цветом с хорошо выраженным металлическим блеском. Черта сегая Спайность совершенная по (0001), на плоскостях спайности наблюдается побежалость индигово-синего и желтого цвета. Твердость очень низкая, пластинки гибкие, но не эластичные.

В отраженном свете цвет минерала рядом с теллуровисмутитом белый со слабым зеленовато-серым оттенком, отсутствующим у теллуровисмутита. R для желтых лучей составляет 52%. Результаты измерений отражательной способности тетрадимита следующие:

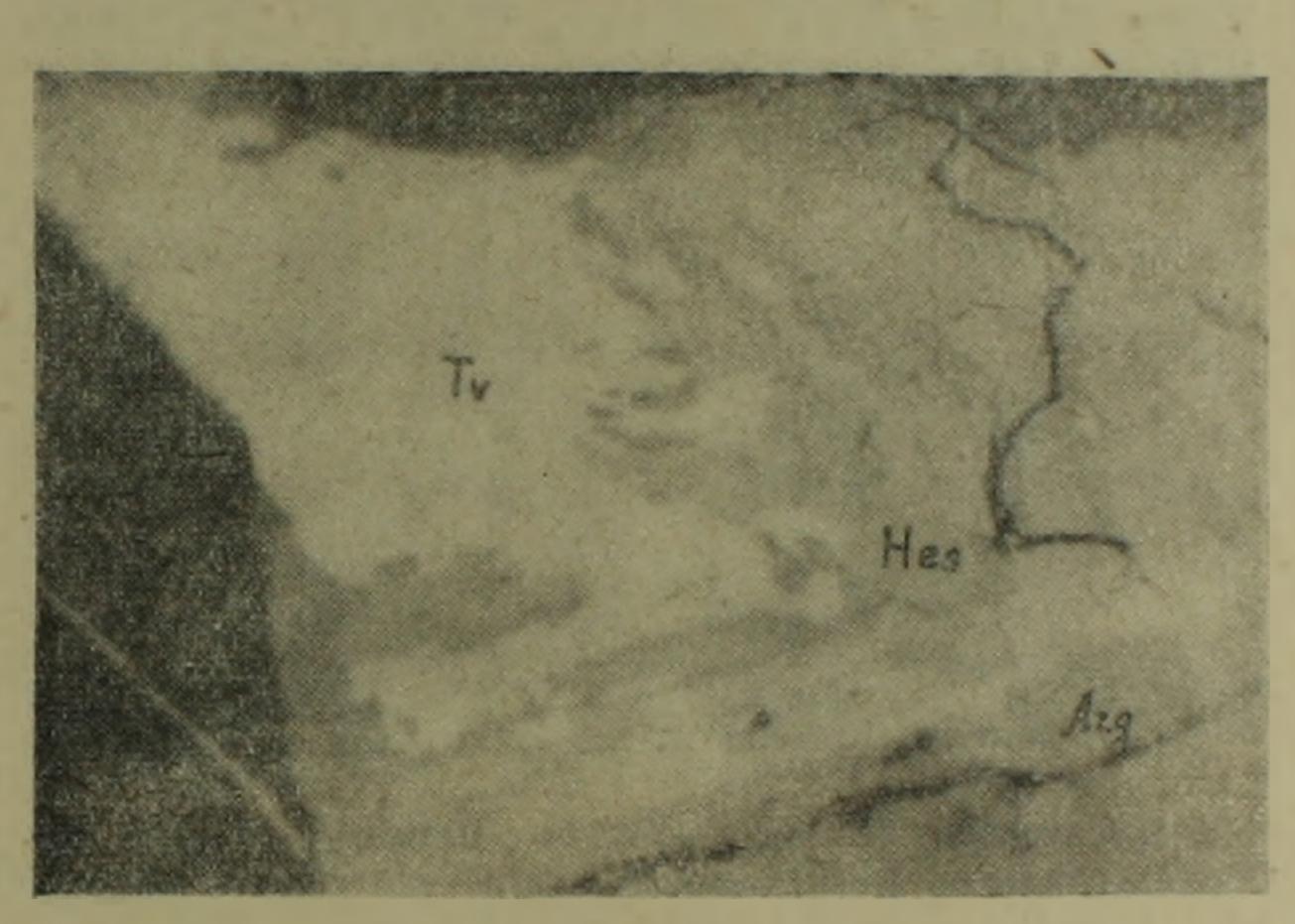
i. B MMK	403	443	465	493	525	540	557	590	602	617	642	650
R B 0/00/0	44,0	44,1	46,2	48,8	52,7	54,9	53,1	52,0	52,1	52,3	52,9	53,0

Двуотражение в воздухе слабое, в скрещенных николях минерал от четливо анизотропный с цветным эффектом в фиолетово-сером и коричневато-фиолетовом тонах.

Микротвердость тетрадимита составляет 40 кг/мм² или 2,4 по шкале Мооса.

При диагностическом травлении от HNO_3 (1:1) медленно темнеет до почти черного, от $FeCl_3$ быстро буреет, иризирует, KCN, $HgCl_2$ и KOH не действуют.

Химический анализ тщательно отобранного мономинерального тетрацимита показал следующие результаты: Te-35,1%, Bi-59,81%, S-4,2%. Se — 0,44%, нерастворимый остаток — 0,45%.



Фиг. 3. Срастания теллуровисмутита (Tv), гессита (Hes) и аргентита (Arg) в полях борнита. Полированный шлиф. × 504 (иммерсия).

Результаты спектрального анализа следующие: кроме основных Ві и Те присутствуют Ag, Pb, Fe—0,1—1%, Zn, As, Cu—0,01—0,03%.

Исследуемый минерал был подвергнут рентгенометрическому исследованию методом порошка.

Сопоставление межплоскостных расстояний исследуемого образца с тетрадимитом (эталон) показало их полную идентичность.

Алтаит — Рb Те встречается в виде изометрических выделений размерами в сотые и тысячные доли миллиметра в тесном срастании с гесситом и петцитом, в полях халькопирита. В отраженном свете минерал белый с нежно-зеленоватым оттенком. R в желтом свете 61%. Измерения отражательной способности алтаита показали следующие результаты.

1 B MAIK	403	443	465	493	525	540	557	590	602	617	642	650
R B 0/00/0	52,6	54,0	55,6	58,3	60;2	61,1	62,9	61,8	59,9	58,4	56,7	55,8

Минерал изотропный. Полируется очень хорошо, лучше чем включающий его гессит. Минерал низкой твердости, рельеф почти равен рельефу гессита. Микротвердость алтанта составляет 37 кг/мм² или 2,3 по шкале Мооса.

Микроспектральный анализ, произведенный на группе зерен алтанта включенных в гессит, кроме серебра и теллура показал также и свинец. Тесная ассоциация данного минерала с другими теллуридами, положительные результаты произведенных анализов вместе с описанными выше оптическими свойствами позволяют отнести его к алтанту.



Фиг. 4. Сильванит (Sy) в срастании с петцитом (Pet) в полях халькопирита (Ср.) Полированный шлиф. ×504 (иммерсия).

Сильванит — AuAgTe4 встречается в тесной парагенетической ассоциации с теллуровисмутитом, гесситом, петцитом и самородным золотом, которые образуют структуры замещения в полях халькопирита, энаргита и теннантита. Размеры отдельных выделений составляют 0,05 до 0,2 мм в поперечнике. Рельеф выше петцита и гессита, почти равен рельефу теллуровисмутита. Полируется хорошо. Очень характерны для сильванита полисинтетические двойники, которые можно видеть даже на небольших выделениях. Минерал обладает сильным двуотражением: в воздухе Rg кремово-белый >Rp — кремово-коричневый. Отражательная способность в светлом положении близка к отражательной способности теллуровисмутита, в темном положении приближается к отражательной способности халькопирита (R 46—52%). Минерал сильно анизотропный с цветным эффектом в фиолетово-серых и коргичневато-серых тонах.

При диагностическом травлении сильванит от HNO_3 (1:1) становится коричневатым, от $FeCl_3$ — желтовато-коричневым. Остальные стандартные реактивы не действуют. Микрохимия на теллур дала положительный результат.

Микроспектральный анализ на зернах сильванита, срастающихся с теллуровисмутитом, кроме таллура показал серебро, висмут и золото. Калаверит—AuTe₂ (?) встречается в виде удлиненных выделений размерами в сотые и тысячные доли мм; вместе с петцитом и гесситом образует структуры замещения в полях пирита, тетраэдрита и теннантита, а также в полях энаргита и халькопирита.

В отраженном свете в полях гессита и петцита минерал белый с очень слабым желтоватым оттенком. Отражательная способность очень высокая, выше чем у алтанта и сильванита. Минерал заметно анизотропен с цветным эффектом в зеленовато-серых и серовато-коричневых тонах.



Фиг. 5. Алтаит (al) в полях гессит-петцитового (Hes, Pet) агрегата. Полированный шлиф. × 504 (имиерсия).

Очень мелкие выделения описываемого минерала не позволили произвести какие-либо микрохимические испытания. Отмеченные выше оптические свойства, наблюдаемые под микроскопом, тесная ассоциация с гесситом, петцитом и самородным золотом и наличие в халькопирите сравнительно высокого содержания золота (до 0,01%), позволили описываемый минерал отнести к келавериту.

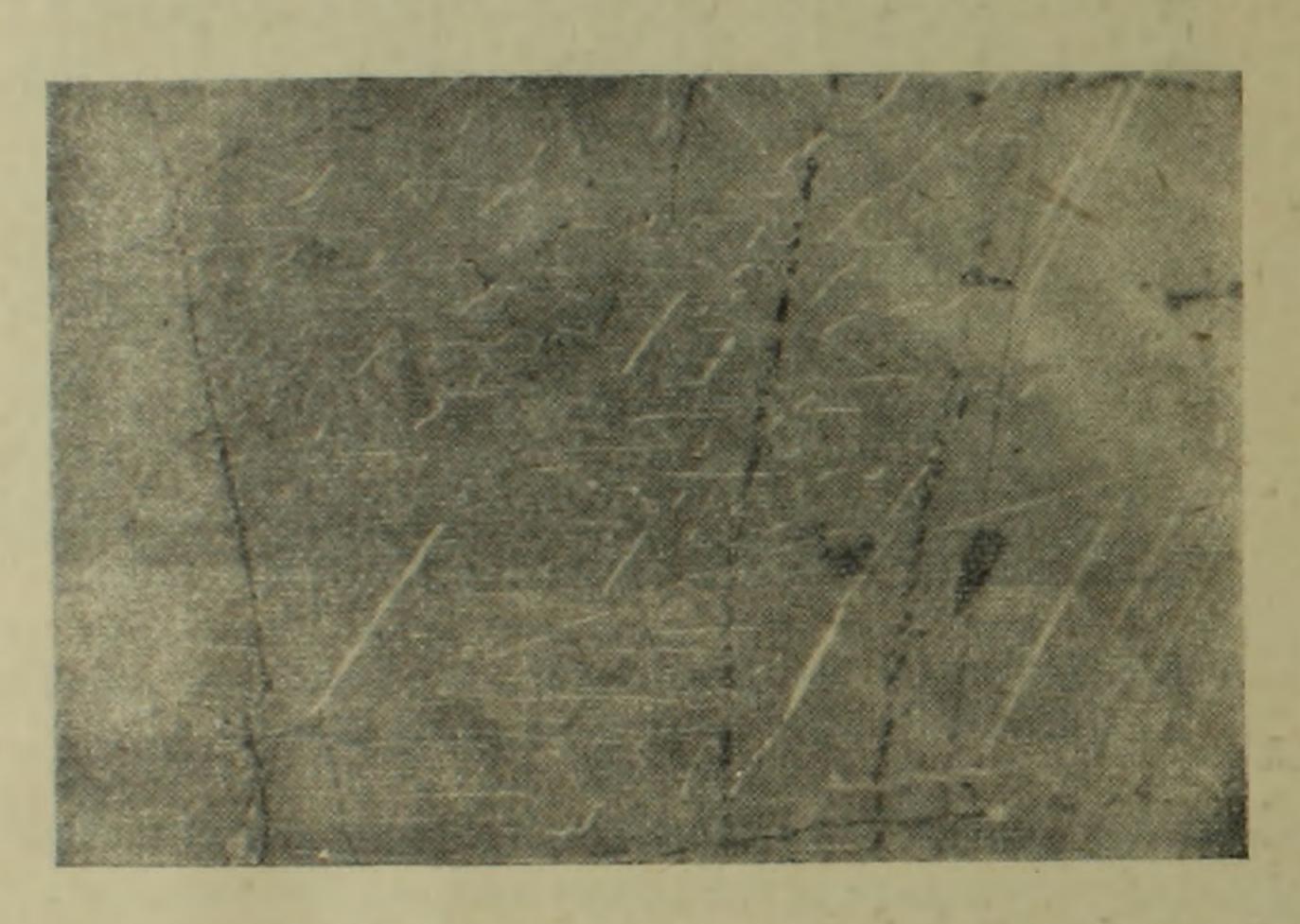
 Π етцит — Ag_3AuTe_2 или (по Γ . Б. Бокий) — $(AgAu)_2Te$.

В рудах медно-мышьяковой стадии петцит встречается довольно часто в тесной парагенетической ассоциации с другими теллуридами и самородным золотом. Он образует изометрические выделения размерами от 0,05 до 0,5 мм в полях халькопирита, энаргита, люцонита и теннантита. Петцит часто вместе с гесситом образует каемки вокруг теллуровисмутита. В отраженном свете, в полях халькопирита, петцит светло-серый с нежно-фиолетовым оттенком, хорошо заметным в иммерсии. По отражательной способности и цвету минерал с трудом отличается от гессита. Разница межлу ними хорошо заметна в иммерсии. Петцит несколько темнее гессита (R для желтых лучей 40%), и лишен коричневого оттенка гессита. Двуотражение не устанавливается даже в иммерсии. В скрещенных николях иногда можно наблюдать слабо анизотропные зерна петцита. Твердость ми-

нерала ниже теллуровисмутита, рельеф почти равен рельефу гессита. Н = 45 кг/мм², Но = 2,5. Полируется хорошо, лучше чем гессит. Изредка можно заметить следы спайности.

При днагностическом травлении петцит от HNO₃ быстро становится темно-коричневым, от HCl и FeCl₃ игизирует. КОН и КСN не действуют. Микрохимия на теллур дала положительный результат. Микроспектральный анализ на зернах петцита, срастающихся с гесситом, показал серебро и золото.

Гессит — Ag_2 Те образует удлиненные, иногда изометрические выделения в полях энаргита, теннантита и халькопирита. Часто гессит образует тесные срастания с петцитом, теллуровисмутитом и сильванитом. Изредка в полях гессита встречаются небольшие выделения калаверита, алтаита и самородного золота. Размеры отдельных выделений составляют от 0,05 до 0,2 и более мм в поперечнике.



Фиг. 6. 40 выл ления виттих нита в полях борнита. Полированный шлиф × 353.

В отраженном свете в полях теннантита гессит светло-серый с отчетливо выраженным коричневым оттенком. В полях халькопирита коричневатый оттенок гессита почти незаметен. Отражательная способность заметно ниже, чем у халькопирита, однако значительно выше теннантита (R для желтых лучей 38%). Двуотражение заметно только в иммерсии. Для минерала характерна пятнистая анизотропия с цветным эффектом в коричнево-сиреневом и зеленовато-синем тонах. Рельеф ниже теллуровисмутита и сильванита, почти равен рельефу петцита. Полируется хорошо, но в отличие от петцита почти всегда остается тонкоисшрихованным. Микротвердость гессита по нескольким измерениям составляет 37 кг/мм², или 2.3 по шкале Мооса.

При диагностическом травлении от HNO₃ минерал иризирует, чернест. от HCl и KCN медленно чегнеет, от HgCl₂ становится коричневым. Мироспектральный анализ на зерне гессита показал много серебра.

Спектральный анализ медно-мышьяковой руды, обогащенной минералами-носителями гессита-энаргитом, теннантитом, халькопиритом и люцонитом помимо других элементов показал Ag=0,1=0,3%, Te=0.01=0.03%, Au=0.001=0.003%, Bi=0.3=1%.

Химический анализ этой пробы показал 0,072% теллура.

Нагнагит — Au (Pb, Sb, Fe)₈ (S, Te) (?). Для руд описываемого месторождения является чрезвычайно редким минералом. Пока встречен только в одном шлифе, где он образует удлиненные пластинчатые выделения в полях тетрадимита и теллуровисмутита. Длина отдельных пластинчатых выделений доходит до 0,1 мм. В отраженном свете в полях тетрадимита и теллуровисмутита минерал светлосерый. Он обладает низкой твердостью, полируется хорошо, лучше чем тетрадимит. Относительный рельеф равен или незначительно ниже, чем у теллуровисмутита. Отражательная способность около 40%. Двуотражение заметно в воздухе. В скрещенных николях минерал отчетливо анизотропный с цветным эффектом в светло-сером и темно-сером тонах. Из стандартных реактивов действует только НNO₃.

Полуколичественный спектральный анализ тетрадимита, содержащего нагиагит, кроме Ві и Те показал Рb, Sb, Fe, Au.

Кроме описанных выше минералов представляют определенный интерес выделения аргентита в полях галенита (полиметаллическая стадия) и энаргита (медно-мышьяковая стадия), находящиеся в тесной парагенетической ассоциации с вышеописанными теллуридами.

В число наиболее ранних образований медно-мышьяковой стадии входят минералы никеля и кобальта (зигенит, герсдорфит и линнеит), имеющие значительное развитие в медно-мышьяковых рудах и совершенно отсутствующие в рудах полиметаллической стадии. В полях халькопирита и энаргита довольно широко развиты игольчатые, ветвистые, часто изометрические выделения виттихенита и эмплектита.

Установление вышеописанных теллуридов в тесной парагенетической ассоциации с аргентитом, висмутином, галенитом и другими сульфидами может представить значительный интерес для понимания геохимических особенностей теллура в процессах гипогенного минералообразования. В одной из своих работ, посвященной геохимии теллура [4] в 1937 г. В. В. Щербина предложил следующий ряд элементов Cu—Pb—Ni—Bi—Hg— Ag—Au, в котором «относительное сродство» отдельных элементов этого ряда к теллуру увеличивается слева направо. Это вполне подтверждается на Анкаванском местогождении, где из восьми установленных теллуридов пять являются теллуридами золота и серебра. То, что среди вышеописанных теллуридов отсутствуют теллуриды меди, хотя концентрация меди в растворах была значительно выше, чем концентрация висмута и свинца, также подтверждает правильность предложенного гяда. Однако, следует отметить, что В. В. Щербина в той же работе пишет: «...теллуриды золота могут встречаться в присутствии сульфидов всех указанных в данном списке металлов; теллуристый никель — мелонит может встречаться с сульфидами всех стоящих в этом ряду вправо от него металлов. Наконец, теллуриды меди могут находиться в присутствии теллуридов всех других металлов этого ряда, но не в присутствии их сульфидов». Это значит, что присутствие гессита (теллурид серебра) или тетрадимита (теллурид висмута) должно исключать возможность образования из того же гидротермального раствора аргентита (сульфид серебра), или наличие алтаита (теллурид свинца) должно исключать возможность образования висмутина (сульфид висмута), что в действительности не наблюдается; наоборот, на Анкаванском месторождении теллурид свинца (алтаит) тесно ассоциируется не только с теллуридами вправо от него стоящих элементов Ві, Ад, Ац (теллуровисмутитом, тетрадимитом, гесситом, петцитом, сильванитом, калаверитом), но и их сульфидами — висмутином, аргентитом, виттихеннтом, эмплектитом и др.

Таким образом, отмеченная парагенетическая ассоциация сульфидов с теллуридами свидетельствует о том, что выпадение того или иного соединения из гидротермального раствора в виде минерала находится в функциональной зависимости не только от относительного сродства того или иного элемента к теллуру, но и от физико-химических условий образования этих минералов, и в первую очередь от изменения режима серы, относительной концентрации теллура и других элементов в тех рудообразующих растворах, из которых отлагаются минералы.

Долгое время из-за несовершенства техники изготовления шлифов и методов минераграфии очень мелкие выделения теллуридов во время микроскопических исследований пропускались. Это и приводило к тому, что установленный химическими анализами теллур считался изоморфной примесью в сульфидах. Обнаружение мелких выделений теллуридов в полях сульфидов при очень низком содержании теллура свидетельствует о правильности той точки зрения, согласно которой изоморфное вхождение теллура в кристаллические решетки сульфидов, в отличие от селена, значительно затруднено, что обусловлено существующей большой разницей (более 20%) между ковалентными радиусами двухвалентного аниона теллура (1,32А) и двухвалетного аниона серы (1,04 А) [3]. Однако сказаное вовсе не значит, что исключена возможность изоморфного вхождения телв кристаллические решетки сульфидов. Как показали опыты Н. Д. Синдеевой [3], при высоких температурах и значительных концентрациях теллура имеет место некоторый, весьма ограниченный, анионный изоморфизм между серой и теллуром. С уменьшением концентрации теллура и понижением температуры, возможность его изоморфного вхождения в кристаллические решетки сульфидов резко сокращается.

Институт геологических наук АН Армянской ССР

Поступила 11.1. 1961.

Ա. Ի. ԿԱՐԱՊԵՏՅԱՆ

ԹԵԼՈՒՐԻԳՆԵՐԸ ՀԱՆՔԱՎԱՆԻ ՀԱՆՔԱՆՅՈՒԹԵՐՈՒՄ

Udhnhnid

Հանքավանի պղինձ-մոլիբդենային հանքավայրը գտնվում է վերին էոցենի հասակի կվարցային դիորիտներում և հարում է Միսխանայի խզման կախված կողին։ Հանքային դաշտի հանքայնացման ամբողջ պրոցեսը բաժանվում է հրկու էտապի՝ վաղ կամ սկառնային կտապ, որի ժամանակ ձևավորվել են դրանատ-էպիդոտ-մագնետիտային սկառները և ուշ կամ հիդրոթերմալ էտապ։ Մոլիբդենի արդյունաբերական հանքայնացումը հիմնականում կապված է կվարց-մոլիբդենիտ-խալկոպիրիտային ստադիա-ների հետ, որոնք լայնորեն տարածված են կվարցային դիորիտներում։

Էնարգիտ-տենանտիտային և դալենիտ-սֆալերիտային ստադիաները ունեն համեմատաբար փոքր տարածում և ներկայացված են ոչ մեծ հզորության հրակներով, երակիկներով, ինչպես նաև բնաձև, ոսպնյակաձև մարմիններով, որոնցում պղինձ-մկնդեղային միներալները առաջացնում են քիչ թե շատ հա-սխսարաչափ ցան։

Զանազան հարածիս ասոցիացիաների ուսումնասիրությունը թույլ է տալիս պղ<mark>ինձ-մկնդեղայ</mark>ին և բազմամհտաղային ստադիաները համարել որպես ավելի ուշ առաջացումներ

Կատարված ուսումնասիրությունների հետևանքով պղինձ-մկնդեղային և մասամբ բազմամետաղային ստադիաներում առաջին անգամ հայտնաբերվել են մի շարք միներալննը, որոնցից ուշադրության են արժանի՝ ոսկու արծաթի, բիսմուտի և կապարի թելուրիդները (պետցիտ, սիլվանիտ, հեսիտ, կալավերիտ, տելուրովիսմուտիտ, տետրադիմիտ, նագիագիտ, ալթայիտ), ինչպես նաև արգնատիտը, զիգենիտը, հերսդորֆիտը, էմպլեկտիտը, վիտիխենիտը և լյուցոնի-տը։ Հոդվածում բերվում է թելուրիդների նկարագրությունը։

Նշված թելուրիդների հայտնաբերումը արդենտիտի, վիսմուտինի, գալենիտի և մյուս սուլֆիդների հետ որոշ տեսական հետաքրքրություն է ներկայացնում թելուրի գեոքիմիական առանձնահատկությունները ուսումնասիրելու տեսակետից։

Այդ առնիվ անհարժեշտ է նշել, որ հիդրոներմալ լուծույններից որևէ տարրի նելուրիդի առաջացումը կախման մեջ է գտնվում ոչ միայն տվյալ տարրի կողմից նելուրի նկատմամբ հանդես բերած խնամակցունյունից, այլև այդ միներալսերի առաջացման ֆիզիկո-քիմիական պայմաններից և առաջին հերանին հիդրոներմալ լուծույններում նելուրի ու ծծմբի ռեժիմի փոփոխունյունից։

Միևնույն ժամանակ, թելուրի շատ ցածր պարունակության դեպքում սուլֆիդսերի գաշտերում հայտնաբերվել են թելուրիդների մանրադույն ներփակումսեր, որոնք վկայում են թելուրի և ծծմբի սահմանափակ իզոմորֆիզմի

ЛИТЕРАТУРА

- I. Ш. О. Амирян. К минералогии золоторудных месторождений. «Доклады» АН Арм ССР, т. XXXI, № 1, 1960.
- 2. **И. С. Волынский.** Определитель рудных минералов под микроскопом. Т. III. Госгеолиздат, 1949.
- 3. Н. Д. Синдеева. Минералогия, типы месторождений и основные черты геохимии селена и теллура. Москва, 1960.
- 4 В. В. Щербина. Основные черты геохимин теллура. Изв. АН СССР, сер. геол., № 5, 1937.
- 5. Ramdohr P. Die Erzminerallen und ihre Verwachsungen. Berlin, 1955.
- 6. Uytenbogaardt W. Tables for microscopic identification of ore minerals. Princeton, New-lersey, 1951.