2 ИЗ Ч И Ч И В В Е С Т И Я А К А Д Е М И И Н А У К А Р М Я Н С К О Я С С Р

вецетр. в шушиевице. цвт. XIV, № 2, 1961 Геологич и географич. науки

НАУЧНЫЕ ЗАМЕТКИ

Г. Б. МЕЖЛУМЯН

ВТОРИЧНЫЕ КВАРЦИТЫ РАЙОНА СВАРАНЦСКОГО ЖЕЛЕЗОРУДНОГО МЕСТОРОЖДЕНИЯ

Настоящая статья посвящена краткой геолого-минералогической и петрографической характеристике зоны вторичных кварцитов, с минерализацией ругита, андалузита и циркона, установленной автором в районе Сваранцского железорудного месторождения (Горисский район Армянской ССР).

Геологическое положение вторичных кварцитов и краткая характеристика минеральных фаций

В районе Сваранцского железорудного месторождения вдоль северного контакта Арамаздского интрузива в 1958 г. нами выделена зона вторичных кварцигов, которая в виде полосы почти широтного направления протягивается на 2 км, при ширине зоны в 0,5 км (фиг. 1).

Макроскопически вторичные кварциты представляют собой плотную, твердую породу светлого и желтовато-белого цвета. Как известно, окраска и различные оттенки вторичных кварцигов обусловлены наличием тех или иных примесей. Породы этой зоны местами сильно изменены, с поверхности заохрены (лимонитизация). В некоторых местах процесс изменения выражен настолько сильно, что невозможно установить первоначальный характер породы.

Особенностью геологической позиции зоны вторичных кварцитов является ее пространственная приуроченость к вулканогенным породам—порфиритам, их туфам и туфобрекчиям верхнемелового возраста* и вытянутость в близширотном направлении. Эта свита (по В. Т. Акопяну Сраберд-Таксарская) вулканогенных пород прорывается Арамаздским интрузивом третичного возраста.

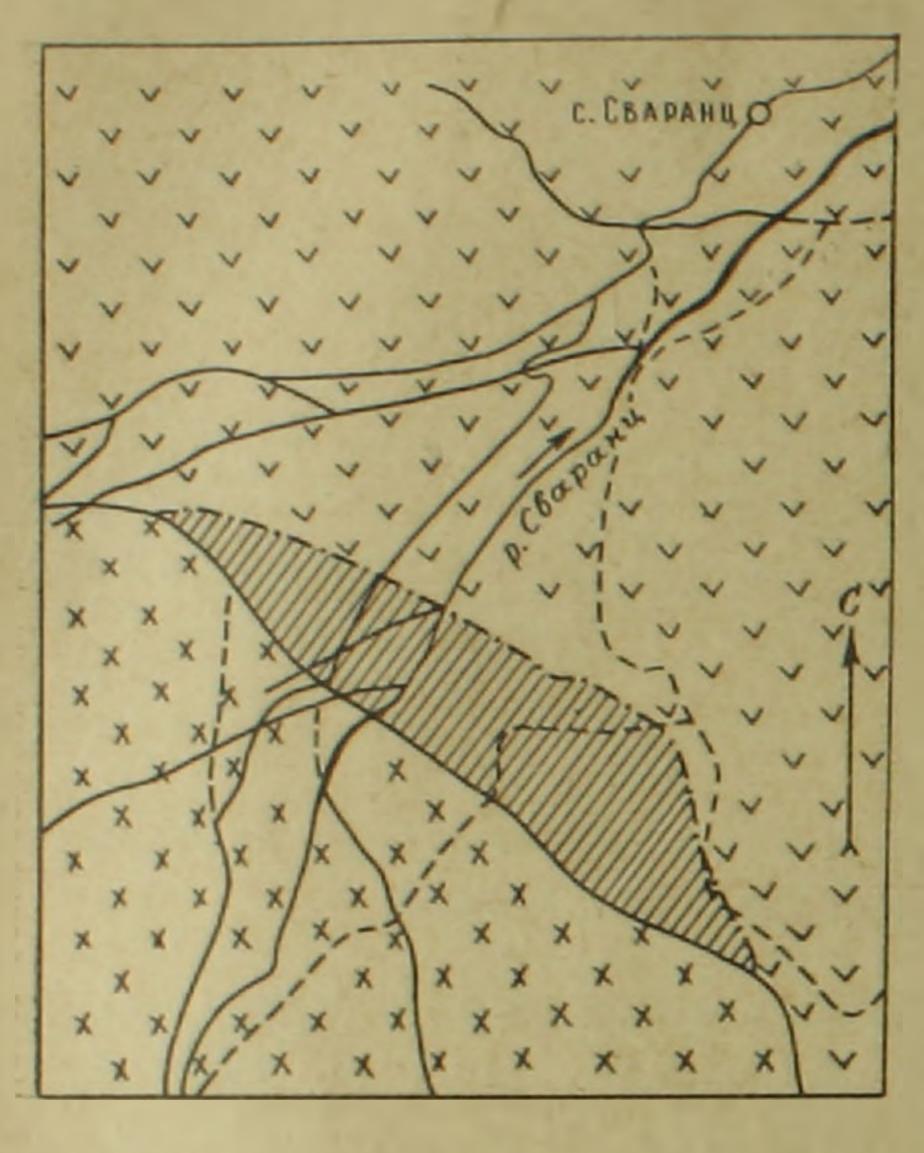
В двух местах (в Харти-Дзоре и к юго-востоку от него) вторичные кварциты прорываются дайками оливиновых и пироксеновых габбро-порфиритов.

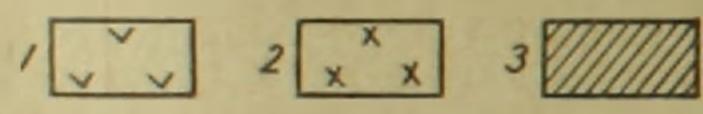
^{*} Верхнемеловой возраст вулканогенных пород установлен В. Т. Акопяном [1] в 1958 г.

По минералогическому составу, количественному соотношению ведущих минералов и структурным особенностям, среди вторичных кварцитов выделяются две минеральные фации:

- а) андалузит-серицит-кварцевая,
- б) серицит-андалузит-кварцевая.

Наряду с ними ограниченными





Фиг. 1 Схематическая геологическая карта района с. Сваранц.

1. Порфириты, их туфы и туфобрекчии, туфоконгломераты и песчаники. 2. Диориты, кварцевые диориты и гранодиориты.

3. Вторичные кварциты.

развитием пользуются серицитандалузитовая, кварцевая и силиманит-кварцевая фации.

Все минеральные фации связаны друг с другом постепенными переходами.

В минералогическом составе вторичных кварцитов принимают участие (в порядке убывающей распространенности) следующие минералы.

Нерудные: кварц, андалузит, серицит, мусковит, силлиманит, калиевый полевой шпат, каолинит (?) и др.

Рудные: пирит, рутил, лимониг, халькопирит.

Акцессорные: циркон магнетит, сфалерит, реже апатит.

Ниже дается краткое описание каждой фации вторичных кварцитов.

Андалузит-серицит-кварцевая фация является наиболее широко распространенной. Представлена она, главным образом, кварцем (в среднем

 $70-75^{\circ}/_{0}$ от общей массы породы), серицитом ($10-15^{\circ}/_{0}$) и андалузитом (до $5^{\circ}/_{0}$). Кроме этих минералов в качестве второстепенных минералов присутствуют рутил и циркон ($2-5^{\circ}/_{0}$).

Серицит-андалузит-кварцевая фация пользуется широким развитием и по распространенности почти не уступает андалузит-серицит-кварцевой. Здесь по сравнению с первой фацией увеличивается содержание андалузита, достигая 20—30% общей массы породы.

Главным минералом является кварц, содержание которого колеблется в пределах $50-65^{\circ}/_{0}$. Пирит и рутил, в основном встречаются в виде мелких зерен, реже отдельных скоплений.

Наряду с увеличением количества андалузита в этой фации повышается содержание циркона до $5-6^{\circ}/_{\circ}$.

Серицит-андалузитовая фация развита в ущ. Харти-Дзор. Главным минералом этой фации является андалузит, содержание ко-

торого колеблется в широких пределах (45—80% от общей массы породы). Иногда встречаются чисто андалузитовые скопления в виде небольших гнезд, линзочек и т. д.

Среднее содержание второго по распространенности минерала— серицита не превышает $10-15^{0}/_{0}$.

В серицит-андалузитовой фации отмечается повышенная концентрация рутила и циркона.

Кварцевая фация ("монокварцит") встречается местами в виде отдельных жил, прожилков, шлир, гнезд и др. морфологических форм. Состоит из кварца $(90-95^{0}/_{0})$ и в незначительном количестве в виде примесей присутствуют серицит, рутил, пирит и циркон.

Силлиманит-кварцевая фация установлена в ущ. Харти-Дзор. Эта фация представлена кварцем— $50-60^{\circ}/_{\circ}$ и силлиманитом— $20-30^{\circ}/_{\circ}$ от общей массы породы. Наряду с ними присутствуют мусковит $(2-3^{\circ}/_{\circ})$, серицит $(2-4^{\circ}/_{\circ})$ и рутил $(1-2^{\circ}/_{\circ})$.

Описание минералов

Ниже описываются некоторые наиболее характерные минералы вторичных кварцитов в порядке их распространенности. Минералы, установленные впервые и представляющие некоторый интерес с точки зрения редких и рассеянных элементов—примесей, описаны более подробно.

Кварц явлется широко распространенным и главным породообразующим минералом вторичных кварцитов. Количество кварца в разных фациях колеблется в очень широких пределах, от 10 до $95^{\circ}/_{\circ}$. Образует главным образом мелкозернистые, почти изометрические, округленные и угловатые, а также зазубренные зерна, размером 0,02-1 мм, иногда 1-3 мм в диаметре.

Андалузит встречается в разных количествах. Наиболее широко развит в серицит-андалузит-кварцевой и серицит-андалузитовой фациях. Содержание его варьирует в очень широких пределах—30—90%.

Макроскопически андалузит характеризуется серовато-белым, светло-серым и розовато-серым цветом, маговым блеском, неровным изломом, высокой твердостью. В проходящем свете бесцветный, образует призматические удлиненные (1—3 мм) кристаллы. Угасание прямое или очень близко к прямому. Удлинение отрицательное. Иногда по трещинам андалузит замещается серицитом. Полуколичественные спектральные анализы андалузита, отобранного под бинокуляром, показали содержания циркония—1%, гафния—0,03—0,3%, галлия—0,01%, иттрия—0,001—0,003%, титана—1% и т. д.

Серицит и мусковит. Несмотря на широкое распространение содержание серицита во вторичных кварцитах в среднем колеблется в пределах $10-20^{\circ}/_{\circ}$. Серицит, главным образом, приурочен к андалузит-серицит-кварцевой и серицит-андалузитовой фациям. Представлен в виде мелких отдельных чешуек и розеток. Известия, XIV, № 2—5

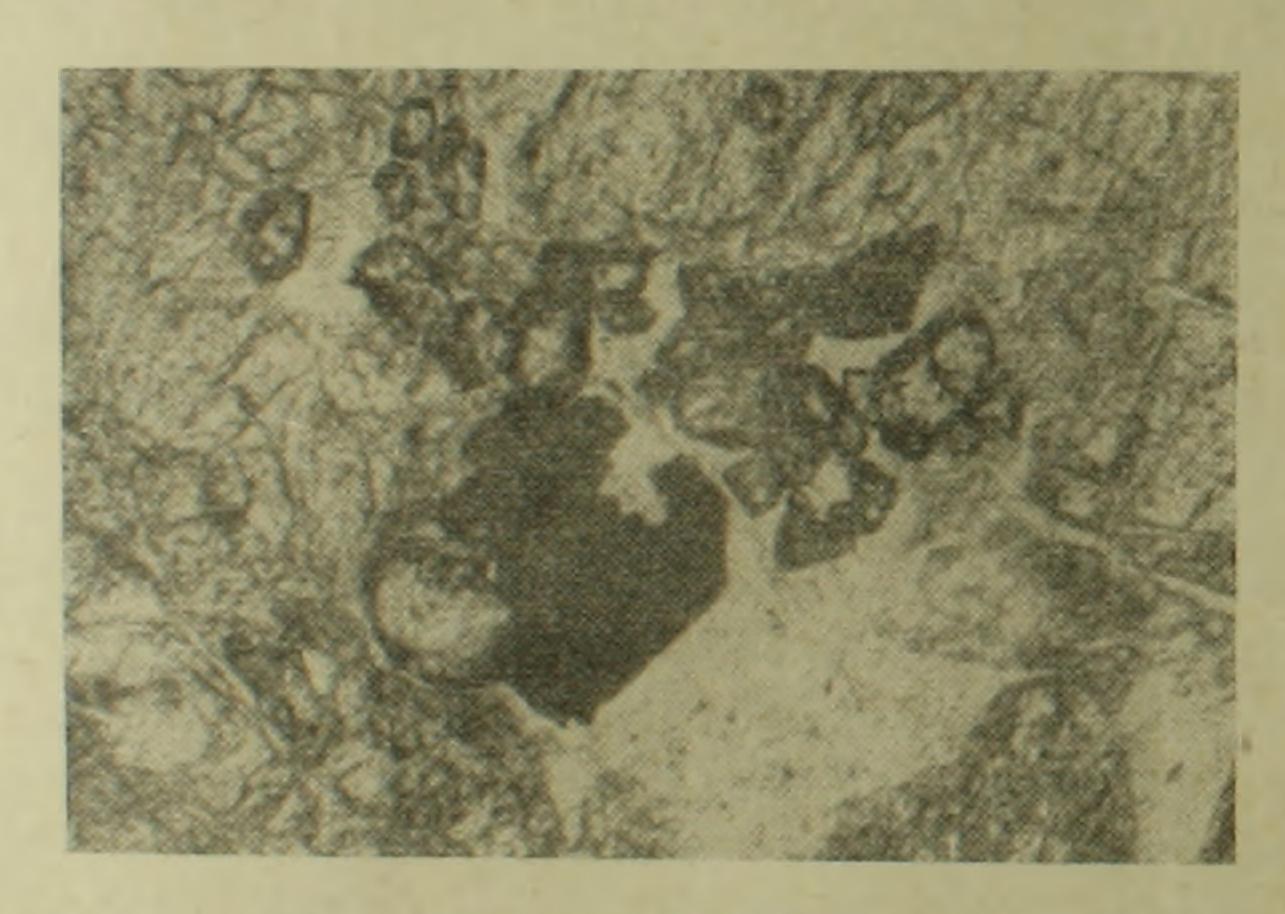
Мусковит по сравнению с серицитом имеет ограниченное распространение $(2-5^0/_0)$. Образует листочки, размером от 1 до 4 мм.

Силлиманит имеет ограниченное распространение. Установлен в силлиманит-кварцевой фации в виде мельчайших призмочек, без концевых граней, а также очень тонких иголочек и волосевидных выделений.

Калиевый полевой шпат образует неправильные зерна размером 2—3 мм. Чаще всего встречается в ассоциации с кварцем.

Рутил во вторичных кварцитах встречается главным образом в породах серицит-андалузит-кварцевой и серицит-андалузитовой фациях, в виде вкрапленности. Повышенная концентрация рутила наблюдается в среднем течении р. Сваранц в ущ. Харти-Дзор.

Оруденение рутила представлено мелкой вкрапленностью, гнездами, линзочками и прожилкообразными выделениями, размеры которых колеблются от еле различимых неворуженными глазом до $10-15\ cm$. Рутил иногда образует кристаллы размером до $1-2\ cm$, с хорошо развитыми гранями. Макроскопически характеризуется темнокоричневым до железно-черного цветом, алмазным, а на гранях хорошо образованных кристаллов металлическим блеском. Цвет черты желтовато-коричневый, твердость высокая, порядка 6, излом неровный, раковистый.



Фиг. 2. Порода серицит-андалузитовой фации с кристаллами циркона (темно-серый) и рутила (черный). Прозрачный шлиф. Увеличение 90×, николи ∥.

В отраженном свете диагностические признаки следующие: отражательная способность (R) около $25^{\circ}/_{\circ}$, двуотражение (Δ R) слабое, легко устанавливается на гранях полисинтетических двойников.

Цвет серовато-белый со слабым синеватым оттенком. Анизотропия заметная. Внутренние рефлексы оранжево-красные. Образует призматические, таблитчатые, а также изометрические кристаллы в ассоциации с цирконом (фиг. 2). Характерны полисинтетические и

результаты

подуколичественным спектравыных анализов рутила, отобранного под бинокуляром, и иторичных кварцитов района Спаранцского железорудного месторождения (в 4/а)

npo- npo-	Наимено- вание пробы	SI	Al	MgO	Ca	Pe	Мп	Ni	(.0	Ti	V	Cr	Zı	H	Nb	Cu	As.	Sn	Ga	Se	Ha	11
21		~ 0.3	1-3	0.30-0.1	0.03-1	-1	100,0	-	2	> 10	0.1 0.3	0.01 0.03	0.1-0.3	-0.01	0.3-1.0	-0.001		~0.01	-	?		
415	PATHA	~1	3-10	0.1_0.3	0.03 0.1	0.3-1	~0,103	0.003 -0.01	×	>10	0.1-0.3	~0.01	01,-0,3	3	-0.1	0.001-0.003		- 0.03	~0.903	1.	×	1.
310a	,	1-3	~1	₹0.1	0.1	-3	0.01	A	X.	10	0,1-0,3	0,003-0,01	0.3- 0.5	~0.03	0.3+1	0.01-0.03		0.03-	_	-		
310H		~1	0.3-1	~0.1	0.030.1	23	~0.003		-	> 10	0.1-0.3	~0.01(?)	0,1-0.3	0.01-0.03	>0.3	0,001-0.003		>0,00		-		
295		>10	~10	0.1-0.3	~0,3	1	0.003 0.01		0.001 0.003	>0.5	0.001		0.01-0.03			0,003-0.001	_	-	~0.001	0.03	0.01-0.03	7
304	Морганы с	>10	> 10	U.1~0.3	0,3-0.5	~3	~0.01	>0.001	_	0.5-1	0.01-0.03	≥0.003	0.01-0.03	= 1	- "	0,03 -0.01	0.0001-0.0003		0.003	0,003-0.01	x	0.001 0.003
308		_10	5 10	0.1-0.3	0.1-0.3	0.3 د	0.003-0.01	~0,001		>0.5	0.01-0.03	0.001-0.003	0.1 0.3	~0.03	-	>0,001			0.003-0.01	0.01-0.03	7	>0.01
309		≥10	~ 10	0.1	0.1-0.3	~3	>0.003	~0.001	~0.003	>0.5	0.003	- 0.001	0.01-0.03	-	4-	0,0030.01	_	_	0.003-0.01	>0.01	0,03-01	~0,003
12931	килрциты	>10	>10	0.1-0.3	0.1-0.3	>1	< 0.01	<0.001	0.001-0.003	0.5-1	-0.001	~0,001	0,01-0,03	_	_	~0,003	0.0001-0.0003	_	~0,001	0.01-0.03	0.003-0.01	
310a		>10	> 10	>0,1	0.1	~1	0.003-0.01	-00.001	0,001 0.003	0.5-1	0.003-0.01	~0.003	>0.01	_	_	~0,003	_	_	~0.003	>0.003	-	0,000 - 0,000

Примечания: знав. . ж. одначает, что засмент не определялся по техническим причинам.

тонко-полисинтетические двойники. Немагнитен. Стандартные реактивы не действуют. В полированных шлифах по трещинам раздробленных кристаллов, а также по трещинам спайности устанавливается проникновение пирита.

В проходящем свете цвет рутила красновато-бурый, заметно плеохроирует, рельеф высокий, двуотражение высокое. Результаты химического* и полуколичественного спектрального анализов приводятся в табл. 1 и 2.

									Табл	ица 1
Компоненты в % № пробы	TiO ₂	SiO ₂	Al ₂ O	FeO	V2O5	MgO	п.п.п.	Nb	Zr	Сумма
№ 21 рутил	85,28	7.80	2,70	1,32	0,62	0,30	0,68	1.0	0,3	100.0

Химический анализ двух проб рутила, отобранного под биноку-ляром, показал содержание TiO_2 в среднем 99,35%0.

Результаты полуколичественного спектрального анализа** приводятся в табл. 2.

В пробе № 310а спектральный анализ показал $0.03^{\circ}/_{0}$ Та. Данные вышеприведенных анализов показывают, что рутил содержит примеси в среднем: $0.3-0.5^{\circ}/_{0}$ Zr, $0.2^{\circ}/_{0}$ V, $0.02^{\circ}/_{0}$ Sn, $0.02^{\circ}/_{0}$ Н1. $0.5^{\circ}/_{0}$ Nb и т. д.

Из спектральных анализов рутила, андалузита и циркона во вторичных кварцитах, видно, что некоторые элементы в виде изоморфных примесей присутствуют в определенных минералах, причем:

- а) Hf и Yt присутствуют в цирконе, частично в андалузите;
- б) Nb. Ta. Sn. V и Zr (последний кроме минерала циркона) в рутиле;

в) Ga, Sr, Ba, Li связаны с другими силикатными минералами

вторичных кварцитов.

Из геохимии титана известно, что появление отмеченных элементов—примесей, присутствующих в составе рутила, обусловлено изоморфными замещениями титана железом, ниобием, танталом, оловом и др., вследствие близости их ионных радиусов:

$$Ti^{4+} = 0.64 \text{ Å}$$
. $Fe^{3+} = 0.67 \text{ Å}$, $Nb^{5+} = 0.69 \text{ Å}$, $Ta^{5+} = 0.69 \text{ Å}$ и т. Д.

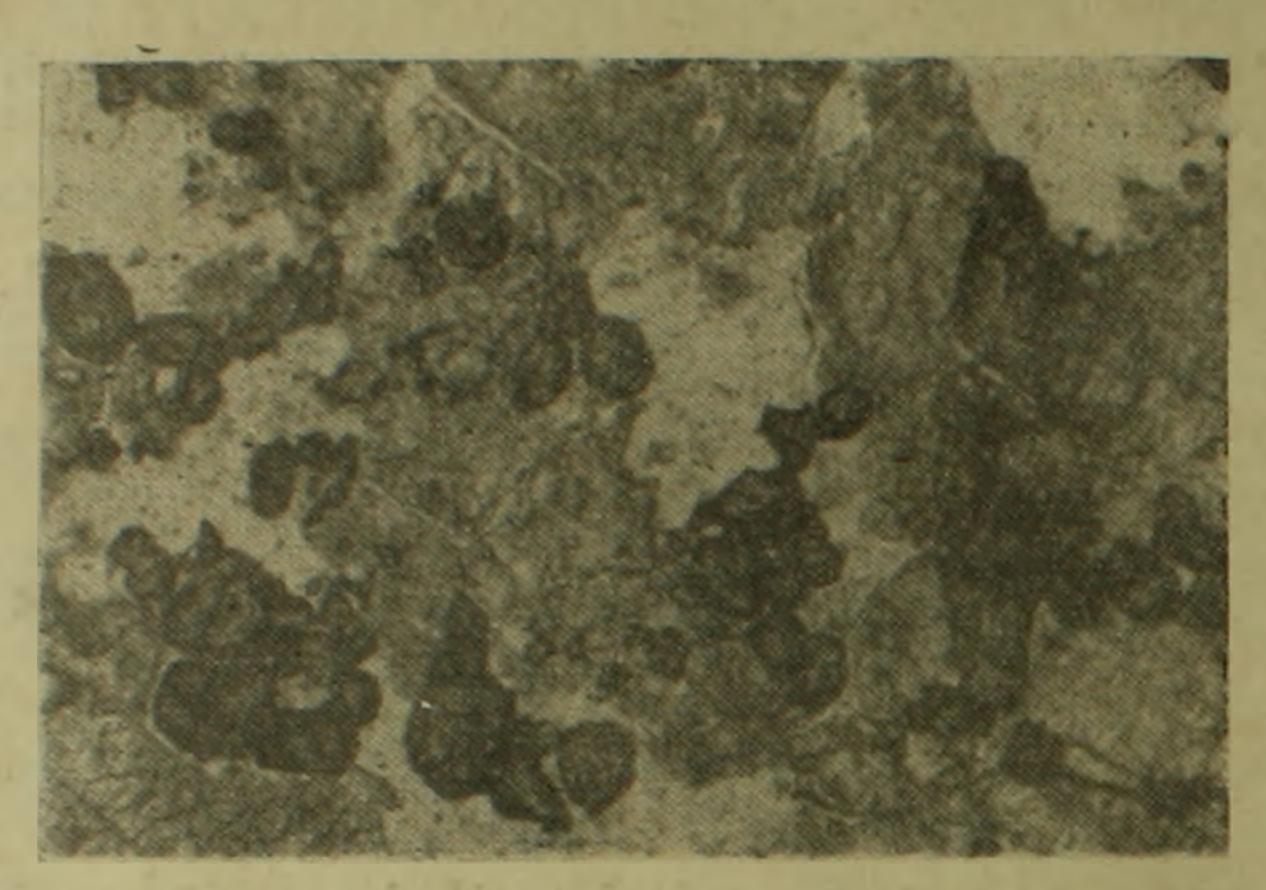
Судя по данным анализов рутила, Fe, Nb, Zr, Hf и Sn представляют собой изоморфные примеси, геохимически родственные с двуокисью титана (рутил).

Циркон. В разных фациях вторичных кварцитов содержание циркона варьирует в широких пределах. Иногда в измененных породах

АН АрмССР, аналитиком М. Я. Мартиросяном.

^{*} Химический анализ рутила проведен в химической лаборатории ИГН АН Армянской ССР аналитиком А. К. Иваняном. ** Полуколичественный спектральный анализ выполнен в лаборатории ИГН

серицит-андалузитовой фации циркон образует значительные скопления (в среднем $5-7^{\circ}/_{\circ}$) в виде короткопризматических и изометрических неправильных зерен (фиг. 3).



Фиг. 3. Формы кристаллов циркона в породе серицит-андалузитовой фации. Циркон (темно-серый), андалузит (серый) и серицит (серовато-белый). Прозрачи. шлиф. Увелич. 90×, николи П.

Микроскопически циркон характеризуется светло-розовым и розововато-белым цветом реже бесцветный), алмазным блеском, высокой твердостью.

В проходящем свете бесцветен, рельеф очень высокий, угасание прямое, Ng—Np порядка 0.044—0,062. Размеры зерен колеблются от 0.01 до 1,5 мм. Иногда в кварц-андалузитовой фации циркон образует большие кристаллы, хорошо устанавливаемые также макроскопически.

Результаты спектрального анализа циркона, отобранного под бинокуляром, показали высокие содержания гафния $-1.3^{\circ}/_{\circ}$ и иттрия $-0.03-0.1^{\circ}/_{\circ}$

Заключение

По геологическим условиям образования, парагенезису и типам руд оруденение во вторичных кварцитах существенно отличается от титаномагнетитового оруденения Сваранцского железорудного месторождения.

Титаномагнетитовое оруденение пространственно приурочено к интрузивным габбровым породам и является позднемагматическим [2]. Андалузит-циркон-рутиловое оруденение во вторичных кварцитах приурочено к вулканогенным породам в контакте их с гранитоидами и генетически связано с гидротермально-метасоматическим метаморфизмом последних.

Таким образом, суммируя вышесказанное, необходимо подчеркнуть:

- 1. Выделенная зона вторичных кварцитов представляет собои комплекс ляти минеральных фаций, причем наиболее широкое развитие имеют породы андалузит-серицит-кварцевой и серицит-андалузит-кварцевой фаций, при подчиненном распространении серицит-кварцевой, кварцевой и силлиманит-кварцевой фаций.
- 2. В отдельных участках вторичных кварцитов автором установлено оруденение андалузита, рутила и циркона, представляющее определенный интерес с точки зрения концентрации A1, Ti. Zr. Hf. Nb, Ta, Ga, Yt, Sn и др. элементов.

Для выяснения преспектив оруденения необходимо организовать детальные геологические работы с разведкой выделенной зоны вторичных кварцитов.

Институт геодогических наук АН Армянской ССР Поступила 7. IV. 1960

Գ. Բ. ՄԵԺԼՈՒՄՑԱՆ

ՍԵՎԱՐԱՆՑԻ ԵՐԿԱԹԻ ՀԱՆՔԱՎԱՅՐԻ ՇՐՋԱՆԻ ԵՐԿՐՈՐԴԱԿԱՆ ԿՎԱՐՑԻՏՆԵՐԸ

Ushnhness

Հոդվածում բերվում են Սևարանցի ևրկանի հանքավայրի շրջանում դեռ
1958 Թ. առաջին անգամ հևղինակի կողմից հայտնաբերված երկրորդական
կվարցիտների միներալոգիական և պետրոգրաֆիական ուսումնասիրությունների արդյունքները։ Միաժամանակ տրվում է ևրկրորդական կվարցիտներում
հայտնաբերված որոշ հետաքրքրունվուն ներկալացնող մի քանի միներալների (անդալուզիտ, ռուտիլ, ցիրկոն) համեմատաբար մանրամասն նկարա-

դեղնավուն-սպիտակ, բաց-մոխրագույն և այլ փոփոխված ապարներ։

(),5 կմ լայնությամբ։ Երկրորդական կվարցիտներն իրենցից ներկայացնում են

(),5 կմ լայնությամբ։ Երկրորդական կվարցիտներն իրենցից ներկայացնում են

(),5 կմ լայնությամբ։ Երկրորդական կվարցիտներն իրենցից ներկայացնում են

(),5 կմ լայնությամբ, Երկրորդական կվարցիտներն իրենցից ներկայացնում են

(),5 կմ լայնությամբ, Երկրորդական կվարցիտներն իրենցից ներկայացնում են

(),5 կմ լայնությամբ, Երկրորդական և այլ փոփոխված ապարներ։

ըևիևսևար իվաևնիութրևի ղիրթևանակար իաժղուղ դառըակնուղ բը

Ոչ ճանբային միներալներ՝ *կվարց, անդալուղիտ, սերիցիտ, մուսկովիտ,*

Հանքային միներալներ՝ *պիրիտ, ռուտիլ, լիմոնիտ, խալկոպիրիտ։* Ուղեկից միներալներ՝ *ցիրկոն, մադնևտիտ, սֆալերիտ, ապատիտ*։

երկու միննրալ-ֆացիաննը.

Աստ միննրալոգիական կազմի, գլխավոր հանք առաջացնող միննրակա
նյունների, երկրորդական կվարցիտներում հիմնականում առանձնացվում հն

ևի քանակարի, երկրորդական կվարցիտներում հիմնականում առանձնացվում հն

ա) անդալուդիտ-սերիցիտ-կվարցային,

ր) սերիցիտ-անդալուզիտ-կվարցային։ Սրանց հետ մեկտեղ սահմանափակ տարաձում ունեն սերիցիտ-անդալութ) սերիցիտ-անդալուզիտ-կվարգային միներալ-ֆացիաները։ Վերորու մի քարի դիրըևանրեր է աղատատին ընտենիում ընտակարությունը։ Որաևը անվում է ընկնակարի կվաննիանիում ատևացված ը երև-Հիշվան դիրըևան-ֆանիանրեսի չաղատատին ընտենիում ընտակարիան իրևեսվ։

արչվարցը հանդիսանում է հրկրորդական կվարցիաներ ամենատարածված և գլխավոր ապարառաջացնող մինհրալը, որի քանակում է շատ մեծ՝ 10—95% անչմաններում։

Անդալուզիտն ամենից չատ տարածված է սերիցիտ-անդալուզիտ-կվարցային և սերիցիտ-անդալուզիտային միներալ-ֆացիտներում, որտեղ նրա պա-

Սերիցիտ և վուսկովիտ։ Չնայած սնրիցիան նրկրողական կվարցիտներում ունի զգալի տարածում, այնուամենայնիվ նրա քանակությունը միջին հաշվով կազմում է 10 — 20% և Սնրիցիտը ներկայացված է մանր թեփուկների և վարդիկների ձևով։ Մուսկովիտը սերիցիտի հետ համեմատած ունի սահմանափակ տարածում և հանդես է գալիս առանձին թենրթիկների ձևով։

ուրը պրիզմանիան ունի լոկալ տարածում և առաջացնում է մանր ու բարակ

Կալիումի դաշտային շպատը ներկայացված է անկանոն հատիկներով։
Ռուտիլը ներկալացված է մանր հատիկներով, ներփակումներով, առանձին կուտակումներով. վերջիններս առաջացնում են ոսպնյակաձև, երակաձև
և բնաձև մարմիններ։ Հաձախակի հանդիպում են լավ ղարգացած նիստերով
(1—2 ամ մեծության) ռուտիլի պարզ և բարդ բյուրեղներ։

Տեսանելի ռուտիլը բնութագրվում է մուգ-շագանակագույն, համարյա սև գույնով, ալմաստի փայլով, անհարթ կոտրվածքով և բազմաթիվ այլ հատկանիշներով։ Ռուտիլի բարձր կուտակումները հանդիպում են Սևարանց գետի միջին հոսանքում՝ Խարտի ձորում։

վում է անդեն աչքով։

Ցիրկոնը մակրոսկոպիկ բնուխագրվում է բաց-վարդագուլն, վարդագուլն սպիտակ, հազվադեպ սպիտակ գուլներով։ Ցիրկոնի բարձր պարունակություն սահմանված է սերիցիտ-անդալուզիտային միներալ-ֆացիաներում (Պարտի ձոր), որտեղ նրա միջին պարունակությունը կազմում է 5 – 70/0, և լավ երե-

Առաջացման պայմաններով, հանքանյութերի տիպով և միներալ համաբարխաժին ապարների հանքայնացման այս տիպն արմատապետ տարբերվում է Սեկարանցի ահտանոմագննացումը տարածականորեն հարում է հիմքային-ուլտրահիմքային ինտրուզիվ ապարներին և հանդիսանում է ուշ-մադմատիկական (հիստերոմագմատիկական), մինչդեռ անդալուզիտի, ռուտիլի, ցիրկոնի և այլ միներայների հանքայնացումը երկրորդական կվարցիտներում կապված է հրմիներայների հանքայնացումը երկրորդական արայմանավորված է վերջինների հուտականավորված է հր-

ЛИТЕРАТУРА

1. Акопян В. Т. О возрасте верхнемеловых отложений района сс Сваранц и Татев. Изв. АН АрмССР, сер. геолог. и геогр. наук, т. XI, № 3, Ереван, 1958.

2. Межлумян Г. Б. К минералогии и генезису Сваранцского железорудного месторождения. Труды Второй Закавказской конференции молодых геологов. АН АЗССР, Баку, 1960.