

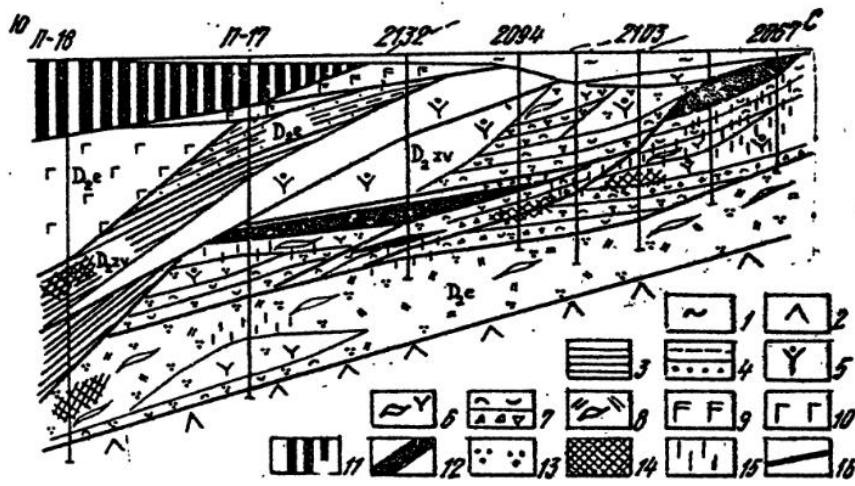
Р.Г.ЯЗЕВА, В.П.МОЛОШАГ, В.В.БОЧКАРЕВ

СТРУКТУРА И РУДНЫЕ ПАРАГЕНЕЗИСЫ САФЬЯНОВСКОГО  
КОЛЧЕДАННОГО МЕСТОРОЖДЕНИЯ (СРЕДНИЙ УРАЛ)

Сафьяновское месторождение, расположенное на востоке Среднего Урала, за пределами палеоокеанической (Тагило-Магнитогорской) области, является примером колчеданной залежи, сохранившейся в н. гри альпинотипного тектонического покрова (ретрошарьяжа). Месторождение локализовано в одном из его клипов, лежащем на осадочном чехле микроконтинента (известняки  $D_1-C_1V_2/I/$ ). В рудном поле (см. рисунок) фрагментарно представлен типовой разрез разлинованных островодужных вулканитов и комплексов их меланократового основания, характерных для колчеданных рудных полей Магнитогорской зоны.

Структура Сафьяновского рудного поля определяется сочетанием пологих надвиговых плоскостей (с серпентинитовым меланжем), зон внутриформационного проскальзывания и локального скучивания рудовмещающих метасоматитов и руд. Судя по строению ритмов вулканогенно-осадочных пород, залегание вулканокластитов и руд нормальное, не перевернутое, хотя в целом тектонические пластины разреза омолаживаются сверху вниз /3/. Тектонические плоскости в рудовмещающей пластине трассируются зонами серицитолов. К-Ar изучение серицитолов из

<sup>1</sup> Доронин А.Я. Оценка кислотности-щелочности процессов рудоотложения по са-содержащему сфалериту // Геохимия, петрохимия и минералогия месторождений Сибири. Томск, 1984. С.135-137.



Продольный разрез через Сафьяновское рудное поле:

1 - глины; 2 - туфы базальтов и андезито-базальтов

$D_3^{fm}$ ; 3 - тонкослоистые андезитовые тэфроиды  $D_2^{zv}$  (?); 4 - тонкослоистые пластигилопаритовые тэфроиды, кремнистые туффиты  $D_2^e$ ; 5 - субвулканические плагиолипариты;

липараты; 6 - спекшиеся туфы и кластоловы плагиолипаритов; 7 - слоистые дацитовые тэфроиды с рудокластами; 8 - кластоловы дацитов (кератофиров)  $D_2^e$  (?); 9 - кератоспилиты; 10 - спилиты  $D_2^e$ ; 11 - гипербазиты; 12 - сплошные колчеданные руды; 13 - вкрашенные медные руды; 14 - вкрашенные медно-цинковые руды; 15 - богатые штокверковые медные руды; 16 - главные тектонические нарушения

них (12 проб) позволило получить две изохроны с возрастом  $350 \pm 2$  и  $267 \pm 6$  млн лет. Первая фиксирует время шартирования островодужных комплексов (позднее визе) в результате коллизии среднедевонской островной дуги и Восточно-Уральского микроконтинента. Вторая отвечает этапу завершающего столкновения противостоящих континентов, в который сформировалась Уральская складчатая область.

На месторождении выявлено три стратиграфических уровня локализации сплошных колчеданных руд (медных и медно-цинковых). Они согласно залегают в слоистых вулканокластических кремнекислых породах, разделяющих накопления дифференцированного толеитового комплекса, аналогичного Карамалыташскому  $D_2^e$ , и андезито-дацитового (пироксен-плагиоклаз-роговообманковые кварцы, содержащие андезиты и андезито-дациты, крупнопорфировые плагиолипариты), тождественного улутаускому  $D_2^{zv}$  северной части Магнитогорской зоны. По минеральному составу (см. таблицу), структурно-текстурным особенностям руд и характеру метасоматической зональности – это вулканогенно-осадочные залежи, обычные для южноуральских колчеданоносных районов. Северная, главная, залежь удлиненно-клинообразной формы состоит из нескольких (от трех до шести в разных сечениях) угловатых блоков, крутопадающих, пологих и даже запрокинутых, разделенных рудными и безрудными катаклазитами, аргиллизированными сланцами, интервалами смятых в складки тонкослоистых кремнекислых тэфроидов. Ограничения ее тектонические. Спецификой месторождения являются рудные столбы – богатые гидротермально-метасоматические штокверковые руды (крупнокристаллический халькопирит, теллуриды золота, висмута, порфиробласти пирита). Подобные образования известны на Молодежном месторождении (Южный Урал), но в меньших масштабах.

Основные парагенетические ассоциации рудных минералов  
Сафьяновского месторождения

Парагенети-ческие ассоциации	Рудные минералы			Нерудные минералы
	Главные	Второстепенные	Редкие	
Вкрашенные медные руды	Пирит, халькопирит	Сфалерит, тенантит, рутил, дигенит, анаргит	Арсенопирит, магнетит, пирротин, галенит, теллуро-висмутит, тетрадимит, гессит, кубанит (?), фаза $\text{Bi}_3\text{Te}_3\text{S}$	Кварц, хлорит, сидерит, доломит Магнезит, серицит
Сплошные колчеданные руды	Пирит, халькопирит, сфалерит	Галенит, тенантит	Марказит, пирротин, энаргит, люсонит, арсенопирит	Кварц, барит, серицит, кальцит, гипс, алунит
Вкрашенные медно-цинковые руды	Пирит, сфалерит, халькопирит	Галенит, тенантит	Энаргит, люсонит, самородное золото	Барит, кальцит, серицит
Рудные столбы	Халькопирит, пирит	Сфалерит, тенантит, рутил	Энаргит, галенит, люсонит, теллуро-висмутит, тетрадимит, гессит, эмпрессит, фаза $\text{Bi}_3\text{Te}_3\text{S}$ , чиленит	Хлорит, кварц, сидерит, алатит

Для сплошных и синхронных с ними бедных медно-вкрашенных руд температура формирования, определенная с помощью пирит-арсенопиритового геотермометра /2/, была 370–230 и 490–370°C соответственно, для медно-цинковых вкрашенных руд и рудных столбов (по электрум-сфалеритовому геотермометру) 150–230°C. Образование рудных столбов связывается с процессами мобилизации ранее отложенного и привносом нового рудного вещества под влиянием захороняющих живетских (?) известково-щелочных вулканитов и, возможно, нижнекаменноугольных гранодиорит-порфиров, запечатывающих ретрошарьяж.

**Список литературы**

1. Путеводитель геологических экскурсий Всесоюзной школы-семинара "Тектоника, геодинамика и металлогения Урало-Тяньшанской складчатой системы". Свердловск: УрО АН СССР, 1989.
2. Скотт С.Д. Использование сфалерита и арсенопирита для оценки температур и активностей серы в гидротермальных месторождениях // Физико-химические модели петrogenезиса и рудообразования. Новосибирск, 1984. С.41–49.
3. Язева Р.Г., Молошаг В.П., Бочкинцев В.В. Вулканические формации, оруденение и тектоника северного обрамления Режевского гипербазитового массива // Ежегодник-1988 / Ин-т геологии и геохимии УрО АН СССР. Свердловск, 1989. С.35–37.