

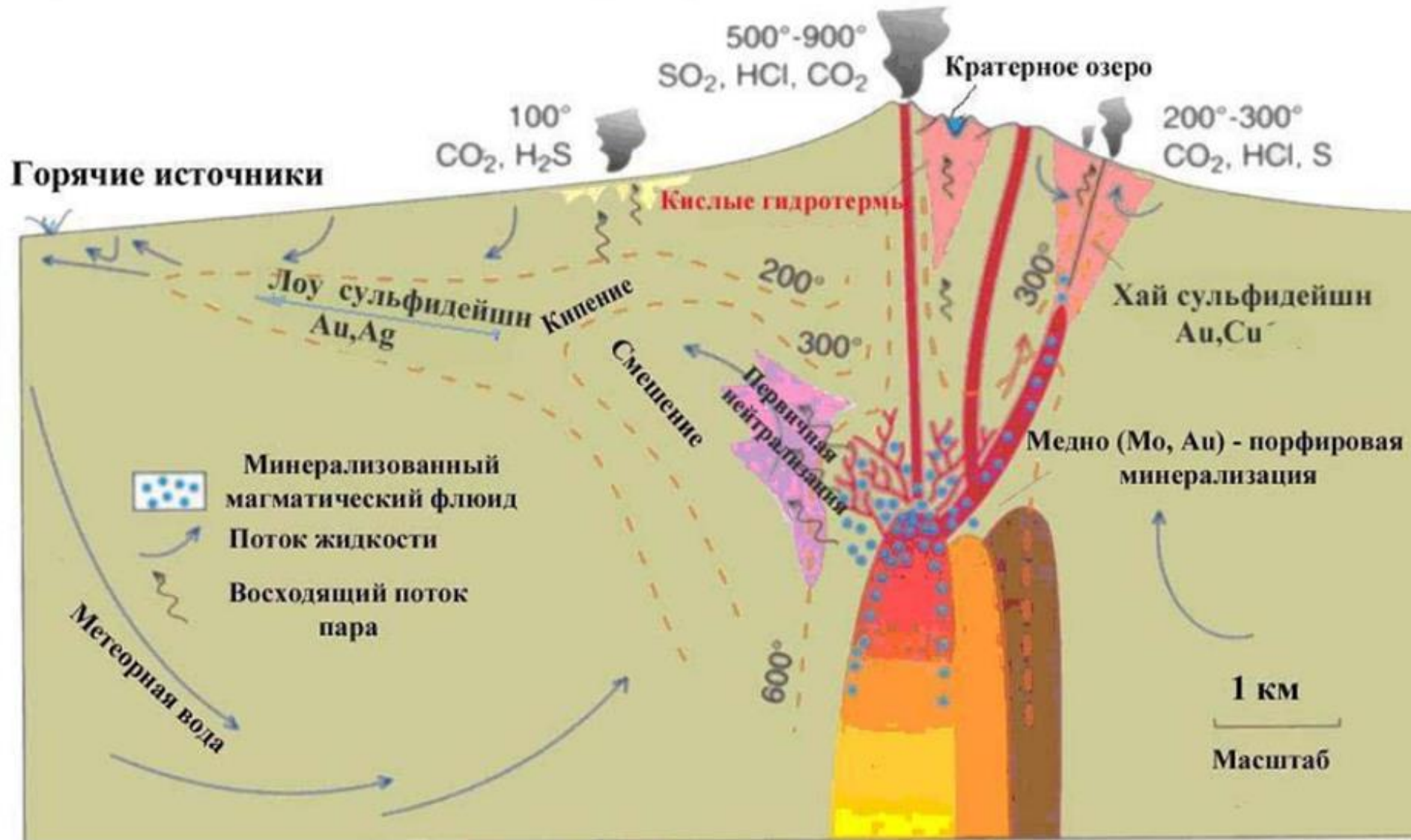
Тема 12. Геохимия гидротермального процесса

Гидротермальный процесс – процесс, в котором перенос и отложение вещества происходит горячими существенно водными растворами.

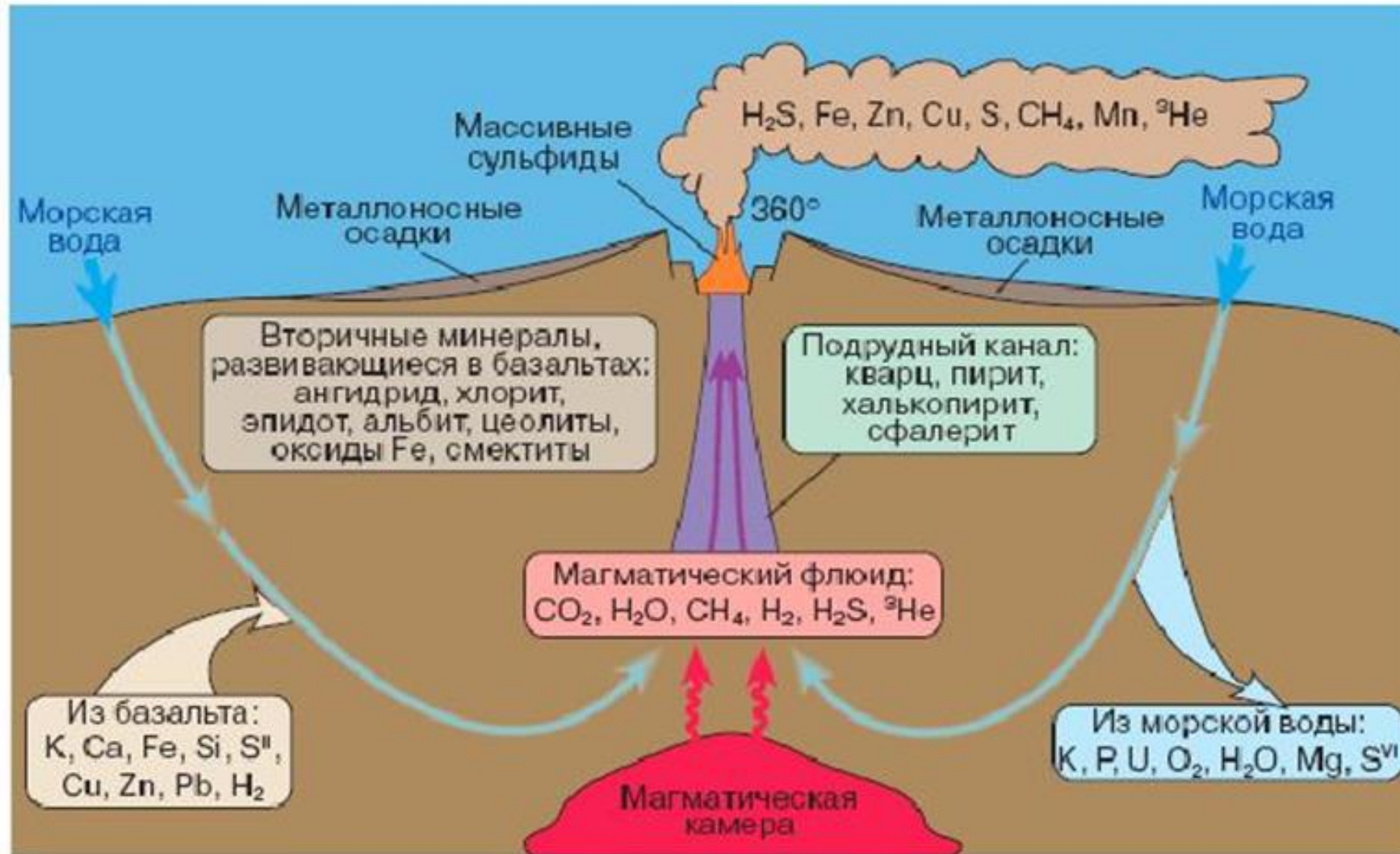
Температурный интервал гидротермального процесса – от 70 до 500°C, давление до 3 кбар.

Источники информации для изучения гидротермального процесса:

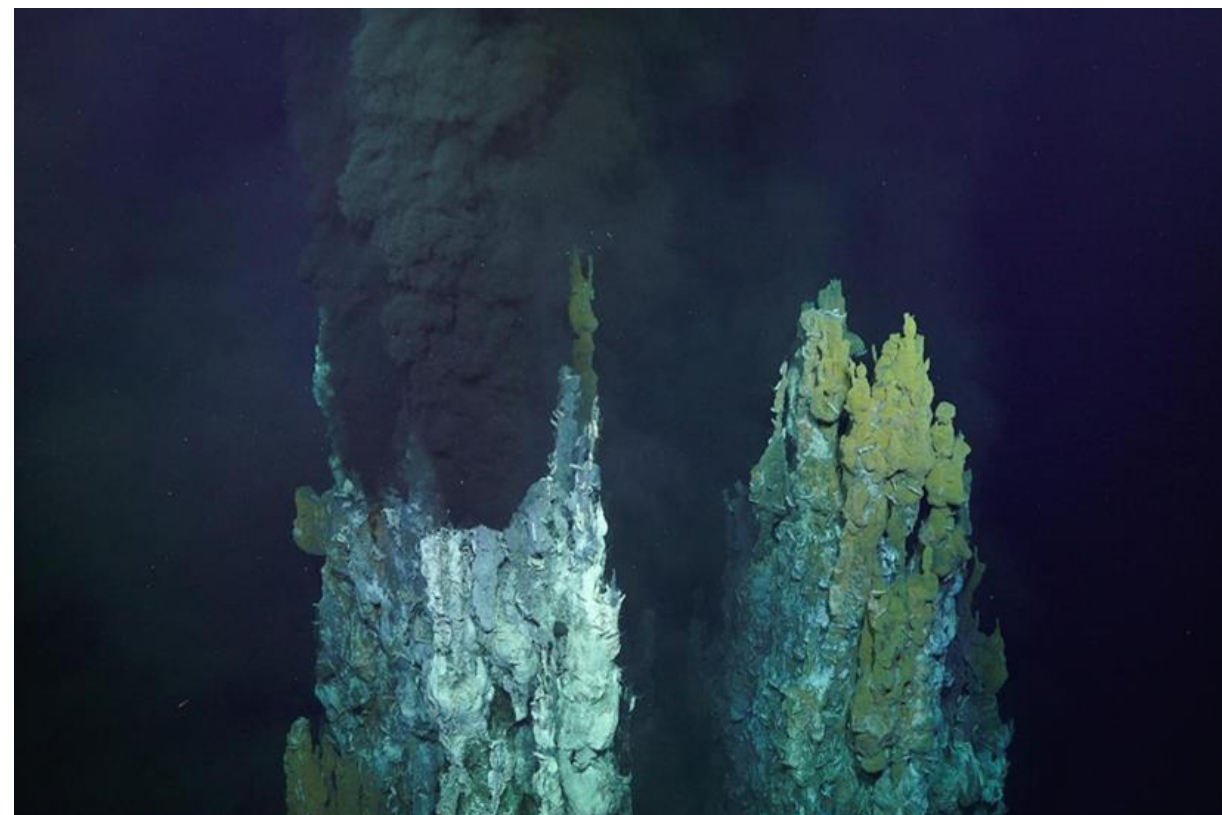
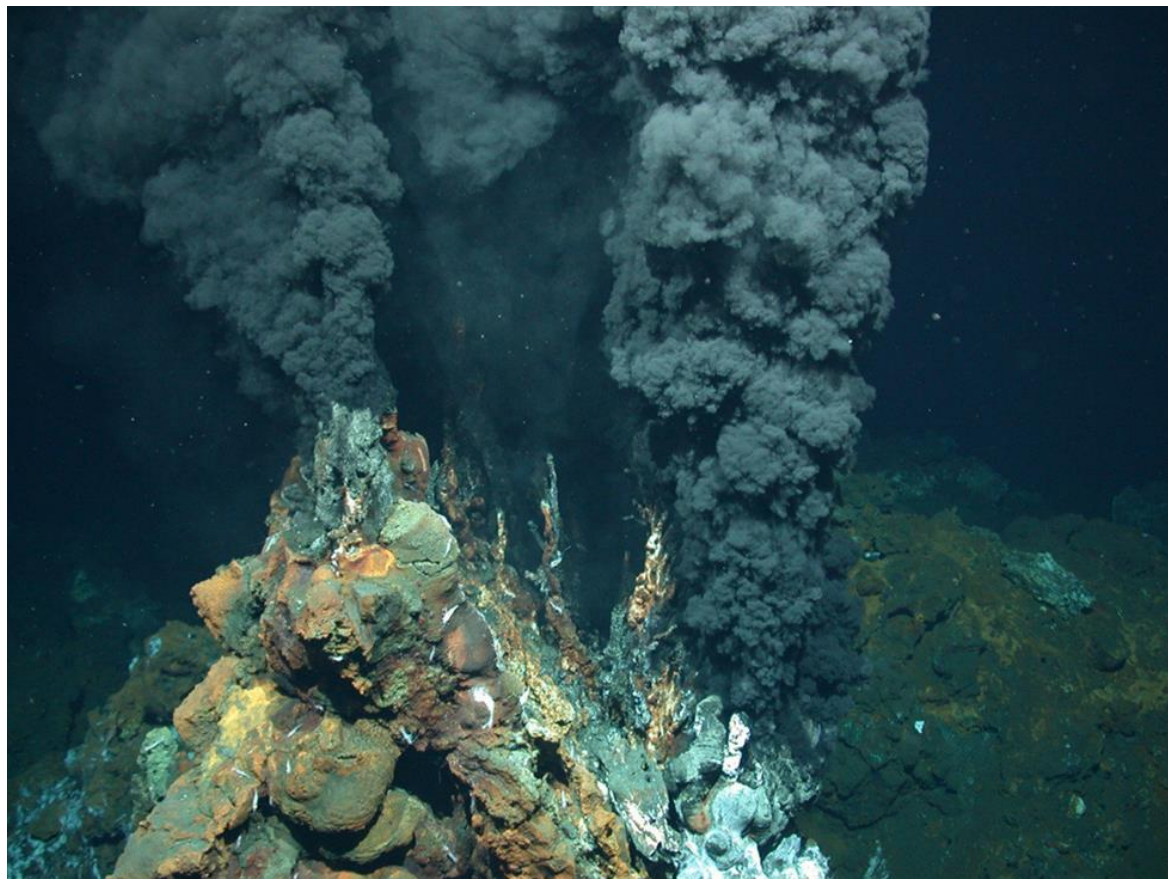
- Геохимические исследования продуктов природных процессов, в том числе – газовой-жидких включений – реликтов гидротермальных растворов;
- Анализ парагенезисов рудных и жильных минералов, а также – метасоматически измененных вмещающих пород;
- Экспериментальные исследования физико-химических систем, моделирующих природные процессы;
- Теоретическое (термодинамическое) моделирование гидротермальных систем;
- Исследование современных рудообразующих гидротерм на суше и дне океана.

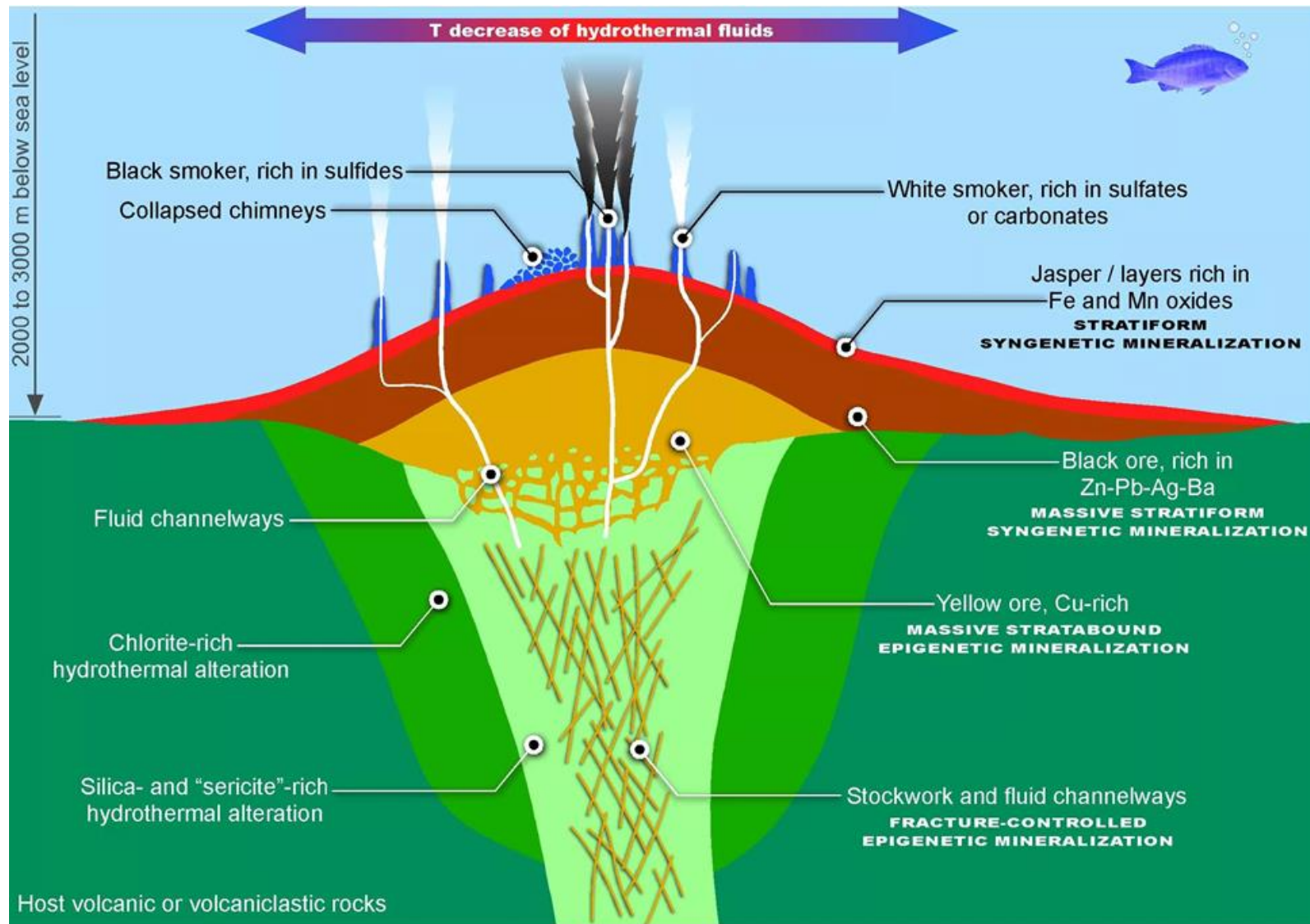


Магмато-гидротермальная субэральная система, дающая Cu-Mo-Au-порфировое и Au-Ag эпитермальное (двух типов) оруденение. По Хеденквисту, 1994, с дополнениями.



Подводная гидротермальная система в срединно-океаническом хребте, дающая гидротермально-осадочное Cu-Zn оруденение.





Реконструкция формирования подводной гидротермально-осадочной Cu-Zn-Pb-Ag-Ba рудной постройки типа «куроко» (колчеданно-полиметаллическая рудная формация).

Основные этапы изучения геохимии гидротермального процесса:

- Решение проблемы источника вещества (воды, рудных компонентов, нерудных компонентов);
- Определение форм переноса рудных компонентов в гидротермальном растворе;
- Установление механизмов и факторов отложения рудного вещества.

Проблема источника вещества гидротермального процесса

Потенциально возможные источники воды гидротермальных флюидов:

- Магматический;
- Экзогенный – атмосферный (инфильтрационный) или морской (седиментационный);
- Метаморфогенный (возобновленная вода)

Критерий – изотопный состав кислорода и водорода гидротермальных флюидов (по составу газовой-жидких включений или оценка по изотопному составу метасоматитов):



Диаграмма Тейлора.

Гидротермальные флюиды месторождений разных формаций в систематике изотопов Н и О.

М – мантийный флюид;

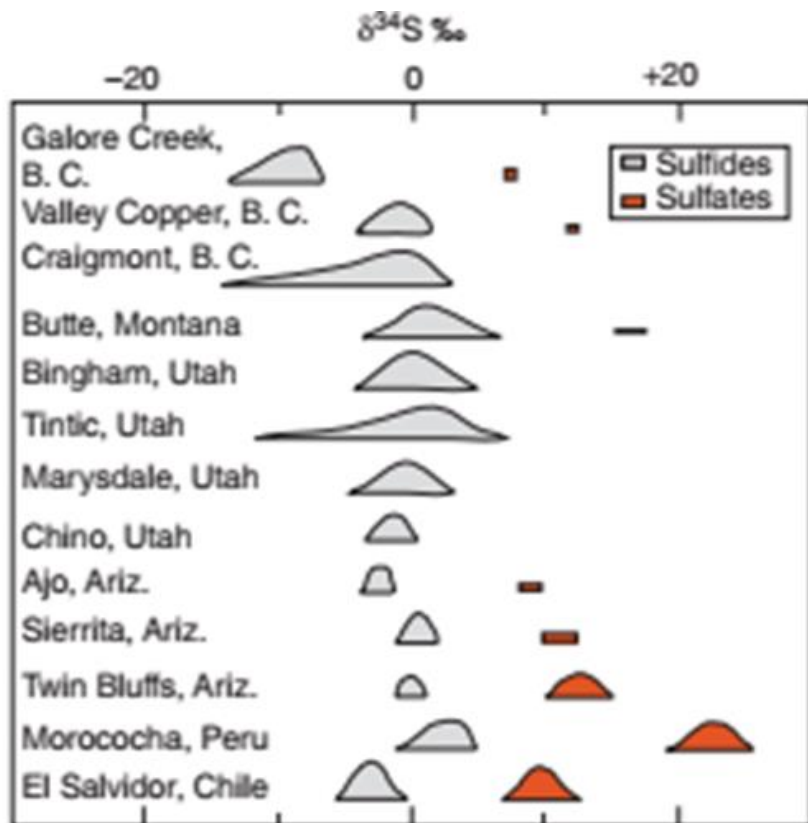
А – пары андезитовых вулканов островных дуг;

зелеными стрелками показан тренд изменения изотопного состава при взаимодействии с породами.

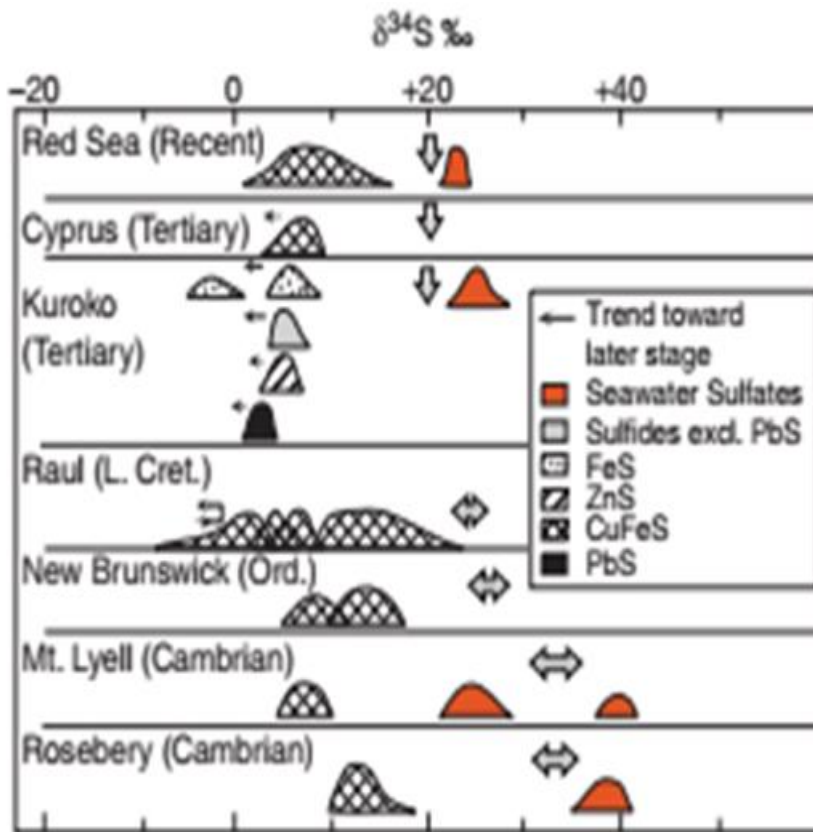
Потенциально возможные источники рудного вещества:

- Магматогенный;
- Метасоматический (вмещающие породы).

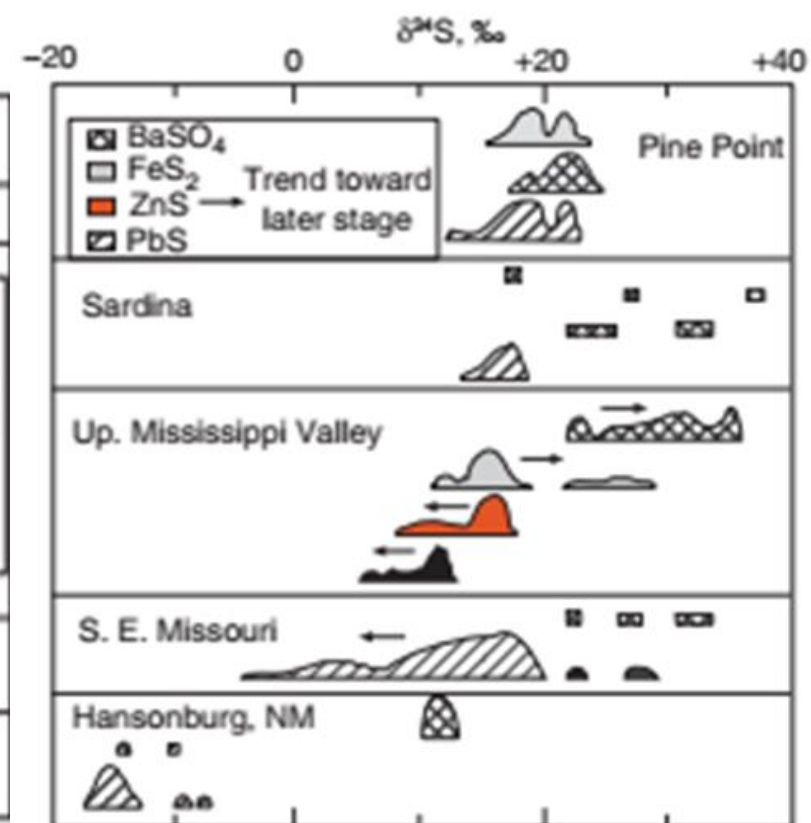
Критерии – изотопный состав серы гидротермальных сульфидов и свинца рудных минералов.



Медно-порфировые месторождения.
«Нулевые» $\delta^{34}\text{S}$ указывают на магматический источник серы.



Колчеданные месторождения.
Сульфатная S близка к современной морской воде (показана стрелками), сульфидная S имеет смешанный генезис.



Стратиформные месторождения.
Морской источник S сульфидов и сульфатов – заимствование из осадочных пород.

Изотопная систематика серы в гидротермальных месторождениях различного генезиса. (По Ohmoto, Rye, 1979) (черные – сульфиды, красные – сульфаты).

Формы переноса рудных
элементов в гидротермальных
растворах

Главные комплексообразователи в гидротермальных системах:

Гидроксокомплексы – Be

Фторидные – Sn, Nb, Ta

Хлоридные – Fe, Cu, Zn, Pb, Ag

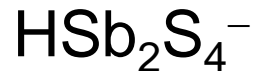
Гидросульфидные – Au, Hg, As, Sb

Карбонатный – U, Pb

Факторы, определяющие возможность переноса:

- Устойчивость комплексов относительно твердых соединений;
- Концентрации лигандов.

Примеры комплексных соединений, определяющих гидротермальную геохимию элементов:



Факторы рудоотложения

Физические

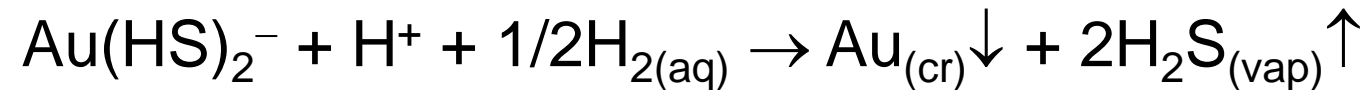
- **Снижение температуры**
- Снижение давления (кроме кипения)

Химические

- **Взаимодействие с вмещающими породами (метасоматоз)**
- Смешение вод разного состава
- Дегазация и кипение

Взаимосвязь форм переноса и факторов отложения создает дополнительные механизмы рудоотложения

Пример - отложение кристаллического золота при вскипании гидротермальных растворов:



При вскипании раствора сероводород отгоняется в паровую фазу, гидросульфидный комплекс золота разрушается, и золото отлагается.

Физический фактор (снижение давления) действует не на рудный элемент, а на его комплексообразователь.

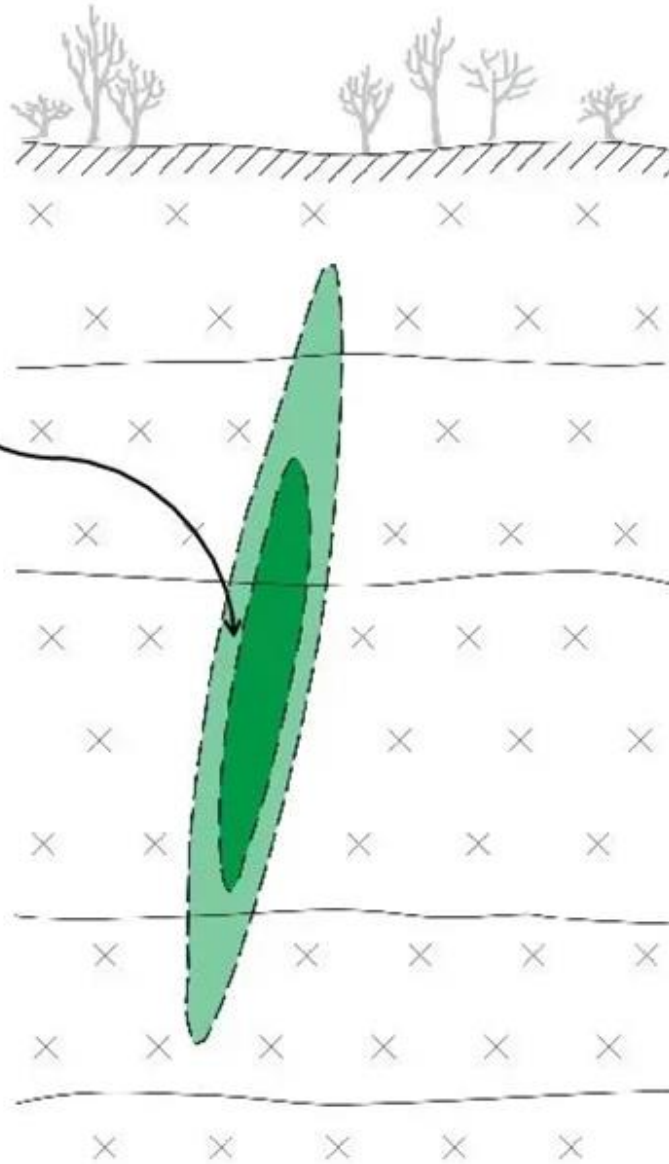
Взаимосвязь условий и свойств гидротермального рудообразования

Класс	T, °C	Источник раствора	Главные комплексообразователи	Главные металлы	Факторы отложения	Типичные рудные формации
Гипотермальные	>300	Магматический	F, Cl, OH	W, Sn, Cu, Mo, Au	Метасоматоз	W-Mo, Q-Au, Cu-Mo-порфировая
Мезотермальные	200-300	Морской, метаморфогенный	Cl	Cu, Zn, Pb, Ba (Ag, Bi, ..)	Гидротермально-осадочный	Колчеданная
Эпитермальные	<200	Инфильтрационный	HS, HCO ₃ , орг.	Pb, U, Hg, Au, Ag	Кипение, смешение	Pb-Zn-стратиформная, Au-Ag вулканическая U (тип несогласия), U-Mo, As-Sb-Hg

Зональность первичных ореолов месторождений

Рудное тело и его первичный ореол

- ✓ Граница кондиционные/некондиционные содержания носит экономический характер;
- ✓ площадь первичных ореолов в плоскости разреза нередко значительно превышает площадь рудного тела;
- ✓ по масштабу рудной минерализации:
промышленное рудное тело (месторождение) → непромышленное рудопоявление → рудная точка → минералогическая находка



Уровни среза:

слепой

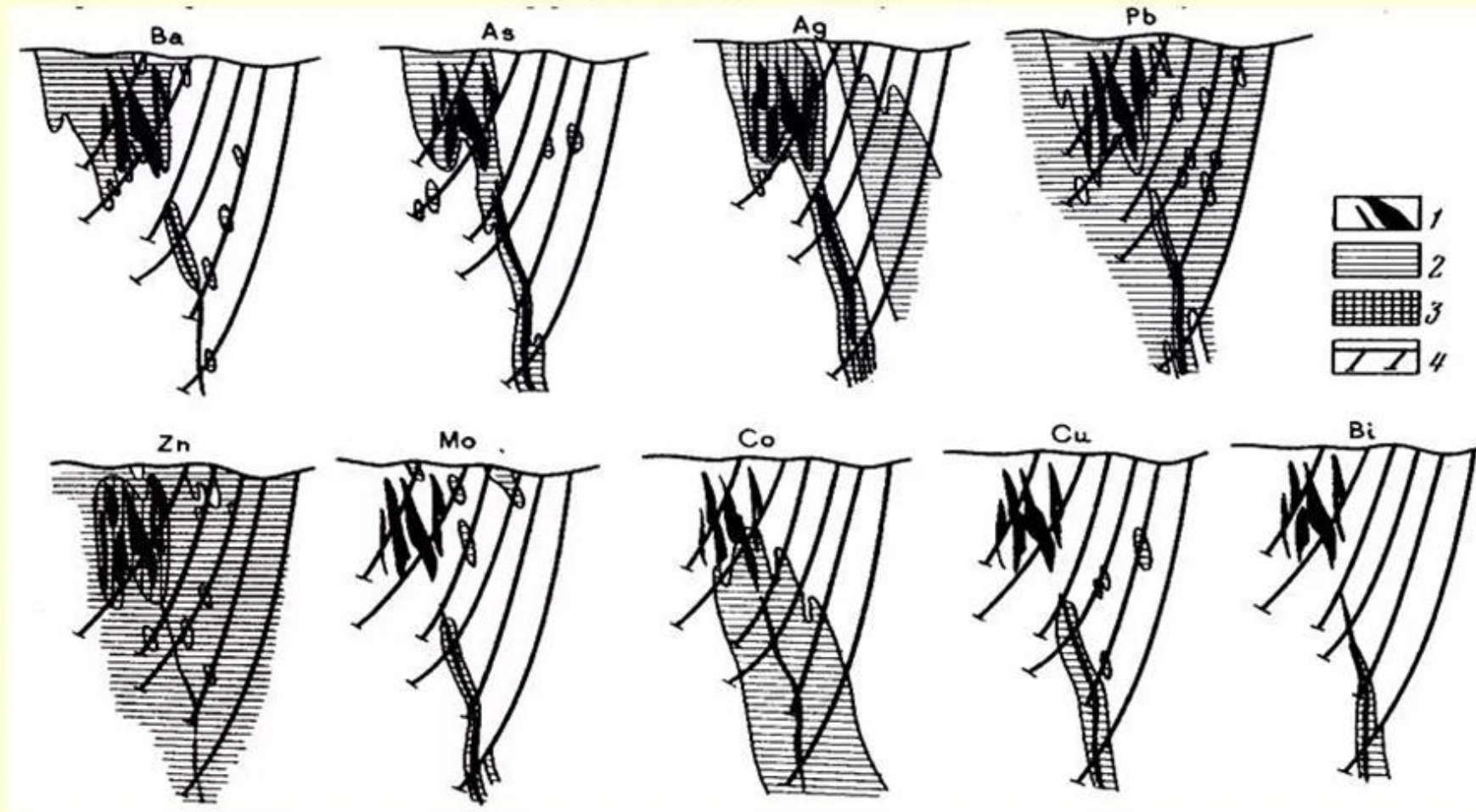
надрудный

рудный

подрудный

рудное тело и его первичный ореол ликвидированы

Первичные моноэлементные ореолы месторождения Канмансур (Сев. Таджикистан) (Справочник..., 1990)



1- рудные тела; 2 – первичные ореолы; 3 – поля повышенных концентраций; 4 - скважины

Вертикальная зональность ореолов.

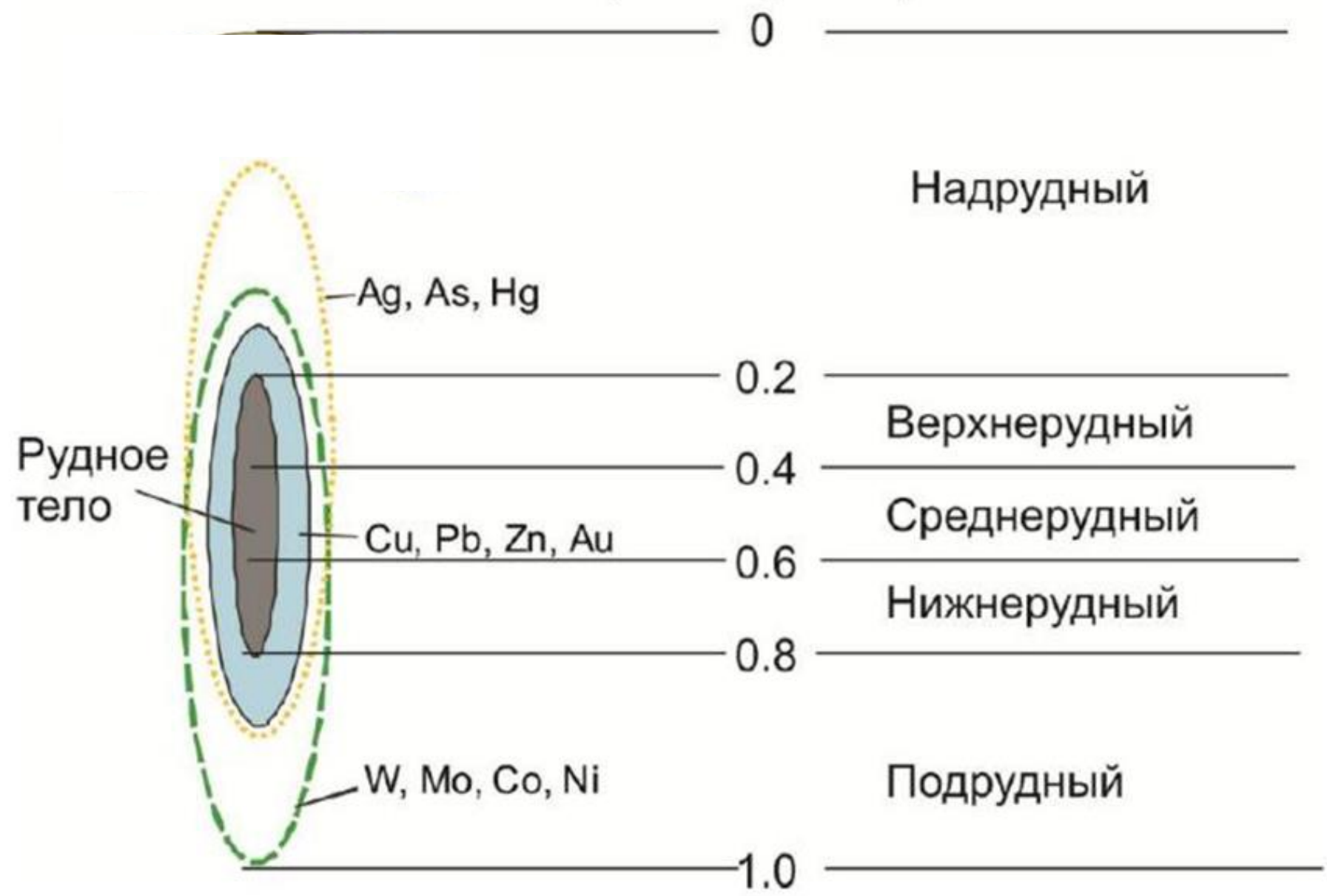
Ореолы Ba и As развиты выше по разрезу рудных тел. Ореолы Ag, Pb и Zn (рудных элементов на месторождении) развиты вокруг рудных тел. Ореолы Mo, Co, Cu и Bi находятся ниже рудных тел.

Ряд зональности Эммонса (1911)

(по удалению от источника)

Ni – Co – Sn – Mo – W – Bi – Cu – Zn – Pb – Ag – Ba – As – Sb – Hg

Уровни среза ореола



Элементы, добываемые из гидротермальных месторождений

основные металлы - **Cu, Zn, Pb, Au, Mo, Sn, W, U, Mn, Ba**

микроэлементы – **Ag, As, Sb, Bi, Cd, Hg, Co, Te, Ga, In, Re**

