

10. Кочеткова А. Д. Схема стратиграфии третичных отложений восточного побережья Пенжинской губы от мыса Астрономического до мыса Каагытканан. Тр. Совещ. по стратиграфии Северо-Востока СССР. Магадан, 1959.
11. Маркин Н. М. Третичные отложения восточного побережья Пенжинской губы. Тр. ВНИГРИ. вып. 102, 1957.
12. Меннер В. В., Куликова В. Н. К вопросу о возможной детализации стратиграфии плиоценовых отложений Камчатки. В кн. Унифиц. стратиграф. схемы Северо-Востока СССР. Гостоптехиздат, 1961.
13. Печерский Д. М., Клюева В. Н., Казакова Г. П. Результаты палеомагнитного изучения разреза верхнекайнозойских вулканогенных образований в центральной части Камчатского Срединного хребта. Изв. АН СССР, сер. геол., 1965, № 7.
14. Решения Межведомственного совещания по разработке унифицированных стратиграфических схем для Сахалина, Камчатки, Курильских и Командорских островов. Гостоптехиздат, 1961.
15. Стратиграфический словарь СССР. М., 1956.
16. Храмов А. Н., Шолпо Л. Е. Палеомагнетизм. «Недра», 1967.
17. Чепалыга А. Л. К вопросу о возрасте эрмановских отложений Западной Камчатки (по данным фауны пресноводных моллюсков). В кн. Пробл. изуч. четвертич. периода (тезисы). Хабаровск, 1968.
18. Cox A., Dalgleish G. Geomagnetic polarity epochs: Nunivak Island, Alaska. Earth and Planet Sci. letters, v. 3, p. 173, 1967.
19. McDougall I., Chamaalaup F. Geomagnetic polarity scale of time. Nature, v. 212, No. 5069, 1966.

СВКНИИ,  
Магадан

Статья поступила в редакцию  
20 января 1969 г.

УДК 550.89

А. Г. ДАВЫДЧЕНКО Е. Е. ЛИСИЦИНА, Г. Н. БЕЗРУКОВ,  
С. С. ГОРОХОВ

## МИНЕРАЛООБРАЗОВАНИЕ В КИМБЕРЛИТАХ В ЭКСПЕРИМЕНТАЛЬНЫХ УСЛОВИЯХ ВЫСОКИХ ДАВЛЕНИЙ И ТЕМПЕРАТУР

Экспериментальные исследования перекристаллизации кимберлитов и слагающих их минералов в условиях высоких давлений и температур могут способствовать решению проблемы стадийности минералообразования в кимберлитах, а также установить вероятные параметры кристаллизации тех или иных минералов и, в частности, алмаза. Как правило, кимберлиты характеризуются интенсивными вторичными изменениями минерального и химического состава в результате низкотемпературных постмагматических метасоматических процессов. В связи с этим установление первичного состава кимберлитов может быть осуществлено на основе комплексного, всестороннего учета всей истории становления кимберлитовых пород с привлечением данных экспериментов.

В качестве объекта для исследований использовался кимберлит трубки «Мир», состоящий из основной цементирующей массы с порфировидными выделениями (до 20—30%) округлой формы размером от 1—2 мм до 5 мм, редко 10 мм, замещенными серпентином, иногда в значительной степени (до 95%), кальцитом. Встречающиеся реликтовые выделения оливина среди серпентина и кальцита, характер вторичных

изменений, а также форма выделения позволяют утверждать, что первоначально эти порфировидные вкрапленники были представлены оливином. Менее 10% порфировидных образований представлено пиропом, как правило, заключенным в келифитовую оболочку, сложенную хлоритом и, возможно, ильменитом.

Основная масса состоит из тонкозернистого агрегата зерен серпентина, кальцита, рудных минералов.

Химический состав кимберлита приведен в табл. 1.

Таблица 1

Компоненты	Вес. %	Молекуляр. колич.	Молекулярное количество компонентов, приходящихся на						Соотношение компонентов за вычетом кальцита и воды	Числовые характеристики, по А. Н. Заварницкому	
			диопсид	форстерит	кальцит	пироп	титаномагнетит	остаток		кимберлит	горфунит
SiO <sub>2</sub>	28,06	467	172	250	—	45	—	—	40,61	s=37,9	38,4
TiO <sub>2</sub>	1,15	15	—	—	—	—	15	—	1,66	b=59,6	60,1
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	3,15	30	—	—	—	30	—	—	4,56	c=2,4	1,5
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	5,98	37	—	—	—	—	36	1	8,66	c'=1,9	2,6
FeO	2,59	36	—	—	—	—	36	—	3,75	m'=83,5	86,9
MnO	0,13	2	—	—	—	—	—	2	0,19	f'=14,6	10,5
MgO	25,48	632	86	500	—	45	—	1	36,87	Q=—26,5	—24,7
CaO	12,56	224	86	—	178	—	—	—	3,70	φ=9,8	4,9
H <sub>2</sub> O <sup>-</sup>	1,54	85	—	—	—	—	—	85	—	t=3,1	0,3
H <sub>2</sub> O <sup>+</sup>	10,61	556	—	—	—	—	—	556	—		
П. п. п.	8,47	193	—	—	178	—	—	15	—		
Сумма	99,72		348	750	356	120	87		100,00		
Количественные соотношения минералов, %			21,0 23,9 31,7	45,2 51,6 68,3	21,4 24,5	7,2	5,2				

Аналитик И. Сычкова (ИГЕМ АН СССР).

Тонко истертый материал кимберлита в присутствии воды был подвергнут воздействию высоких температур (до 1400—1500° С) при давлениях 10,25 кбар на установке высокого давления (Бутузов и др., 1967). В процессе опыта производилась выдержка в течение 5 мин при температуре плавления или близкой к ней, затем в течение 25—30 мин медленное снижение температуры до заданной с последующей закалкой.

В результате экспериментов при температурах ниже температуры плавления породы устанавливается образование за счет исходного кимберлита следующих четырех минералов: форстерита, диопсида, кальцита, титаномагнетита (табл. 2). При P=25 кбар возможно присутствие пиропа. Оптические характеристики форстерита:  $Ng'=1,679$ ,  $Np'=1,655$ ,  $2V_{Ng}=86-88^\circ$  (рис. 1); диопсида:  $Ng'=1,699-1,703$ ,  $Np'=1,665-1,679$ ,  $Ng' - Np' = 0,021-0,032$ ,  $2V_{Ng}=56-57^\circ$ ,  $cNg=37-38^\circ$  (рис. 2), результаты рентгеноструктурного анализа приведены в табл. 3. Пересчет исходного химического состава кимберлита на данный минеральный состав — в табл. 1. Остаток представляет собой в основном воду.

Полученный минеральный парагенезис характерен для кальцифи-ров, испытавших высокотемпературный метаморфизм [6], что подтверж-