



Рис. 2. Фракционирование изотопов углерода при образовании алмазов в изотопном равновесии с соединениями углерода:  $\text{CO}_3^{2-}$ ,  $\text{CO}_2$ ,  $\text{C}_{\text{алм}}$ ,  $\text{C}_{\text{графит}}$ ,  $\text{C}_5\text{H}_{12}$ ,  $\text{CH}_4$ ,  $\text{CO}$  (к оценке возможности образования алмазов из различного типа исходных веществ). Природная распространенность изотопов углерода в основных классах углеродсодержащих веществ

- 1 — бесцветные алмазы;
- 2 — окрашенные алмазы;
- 3 — осадочные карбонаты;
- 4 — эндогенная  $\text{CO}_2$ ;
- 5 — графит различного генезиса;
- 6 — органическое вещество и битумы осадочных по-
- 7 — нефть;
- 8 — метан газонефтяных месторождений

род (такой же изотопный состав имеют битумы и рассеянный углерод изверженных пород)

Пользуясь этим графиком, можно определить, какова должна быть величина изотопного эффекта и при какой температуре могут образоваться алмазы со средним изотопным составом  $\delta C^{13} = -0,6\%$  из различных природных материалов. Смещая шкалы  $\alpha$  и  $\delta C^{13}$ , можно определить тоже самое для алмазов любого изотопного состава.

Рассмотрим, исходя из диаграммы на рис. 2, возможные условия образования алмазов из различных соединений углерода, учитывая природную распространенность изотопов углерода и допустимые пределы их фракционирования.

**Система  $\text{CO}_2$  —  $\text{C}_{\text{алм}}$ .** Изотопный состав компонентов равновесной системы определяется изотопным составом количественно преобладающего компонента и коэффициентом разделения изотопов между данным соединением и преобладающим компонентом. Если равновесие достигнуто, конкретный механизм образования алмаза не играет роли.

Разделение изотопов максимально при низких температурах и асимптотически уменьшается с ее повышением. При температуре 25 °C  $\alpha(\text{CO}_2/\text{C}_{\text{алм}}) = 1,014$ , т. е. углерод алмаза на 1,4% обогащен изотопом  $\text{C}^{12}$  относительно углерода  $\text{CO}_2$ ; при температуре 300 °C это обогащение составляет 0,8%, при еще более высоких температурах оно уменьшается до сотых долей процента.

Так как в системе  $\text{CO}_2$  —  $\text{C}_{\text{алм}}$  углерод алмазов обогащается изотопом  $\text{C}^{12}$ , изотопно-тяжелые алмазы (т. е.  $\delta C^{13} = -0,6\%$ ) ни при каких условиях не могут синтезироваться из более легкой углекислоты.

**Система  $\text{C}_{\text{алм}}$  —  $\text{CO}$ .** Характерным отличием этой системы от рассмотренной выше является то, что при равновесии изотопного обмена в этой системе алмаз обогащается тяжелым изотопом углерода. Это значит, что система  $\text{C}_{\text{алм}}$  —  $\text{CO}$  приобретает значение при рассмотрении возможного происхождения изотопно-тяжелых алмазов из изотопно-легкого исходного углерода. Чтобы алмазы в результате обмена приобрели изотопный состав, характеризующийся величиной  $\delta C^{13} = -0,6\%$ , при изотопном составе исходного (например, органогенного) углерода, в среднем равном

$\delta C_{\text{cp}}^{13} = -2,5\%$ , обменная система должна характеризоваться коэффициентом разделения изотопов  $\alpha = 1,018$ . В системе  $\text{C}_{\text{алм}} - \text{CO}$  подобное разделение возможно при температурах не выше  $260^\circ\text{C}$  (см. рис. 2).

**Система  $\text{C}_{\text{алм}} - \text{CH}_4$ .** Фракционирование в этой системе имеет то же направление, что и в системе  $\text{C}_{\text{алм}} - \text{CO}$ , но с меньшим коэффициентом разделения.

**Система  $\text{C}_{\text{алм}} - \text{C}_{\text{гр}}$ .** Разделение изотопов в этой системе незначительное (см. рис. 1), значит, алмазы могли образоваться только из графита аналогичного изотопного состава.

**Система  $\text{CO}_3^{2-} - \text{C}_{\text{алм}}$ .** Карбонаты в природе имеют довольно широкий диапазон изменения изотопного состава. Это осложняет однозначный анализ данной системы, так как в природе можно подобрать карбонаты такого же изотопного состава, как у алмазов.

До температуры приблизительно  $600^\circ\text{C}$  фракционирование в системе  $\text{CO}_3^{2-} - \text{C}_{\text{алм}}$  достаточно для смещения изотопного состава углерода из области значений, типичных для осадочных карбонатов ( $\delta C^{13} = -0,1\%$ ), в область значений  $\delta C^{13}$ , характерных для алмазов ( $\delta C^{13} = -0,6\%$ ).

Образование изотопно-легких разновидностей алмазов в системе  $\text{CO}_3^{2-} - \text{C}_{\text{алм}}$  невозможно.

**Система  $\text{C}_{\text{алм}} - \text{C}_{\text{орг}} (\text{C}_5\text{H}_{12})$ .** На этой системе следует остановиться, так как некоторые исследователи допускают возможность образования алмазов из органического вещества осадочных пород и нефти [4].

Как упоминалось, нами с А. А. Ивлевым изучалось разделение изотопов углерода в системе  $\text{CH}_4 - \text{C}_2\text{H}_6 - \text{C}_3\text{H}_8 - \text{C}_4\text{H}_{10}$ . В этой системе с увеличением молекулярного веса гомологов коэффициент разделения  $\alpha$  между соседними парами уменьшается. Например, если в системе  $\text{CH}_4 - \text{C}_2\text{H}_6$  при  $25^\circ\text{C}$   $\alpha = 1,0162$ , то в системе  $\text{C}_4\text{H}_{10} - \text{C}_5\text{H}_{12}$  коэффициент разделения при тех же условиях равен 1,0018. Это значит, что способность к изотопному обмену в высокомолекулярных соединениях выравнивается. Поэтому есть основания полагать, что термодинамические функции наиболее высокомолекулярного из рассчитанных до сих пор соединений, а именно  $\text{C}_5\text{H}_{12}$ , с достаточной степенью точности характеризуют поведение в изотопно-обменных реакциях высокомолекулярных органических соединений вообще (нефти, органического вещества).

На рис. 2 зависимость коэффициента изотопного обмена  $\text{C}_{\text{алм}} - \text{C}_5\text{H}_{12}$  от температуры представлена соответствующей кривой, которую можно интерпретировать как температурную зависимость  $\text{C}_{\text{алм}} - \text{C}_{\text{орг}}$  или  $\text{C}_{\text{алм}} - \text{C}_{\text{нефть}}$ . Из графика следует, что в условиях изотопного равновесия алмаз с изотопным составом  $\delta C^{13} = -0,6\%$  в диапазоне приемлемых температур (равновесная температура составляет  $80^\circ\text{C}$ ) не может образоваться из органического вещества или нефти с характерными для них значениями  $\delta C^{13}$  в пределах от  $-2,4$  до  $-3,4\%$ . Новообразование изотопно-легких разновидностей алмазов за счет органического углерода не запрещено во всем диапазоне температур выше  $250^\circ\text{C}$ . Результаты проведенного выше анализа равновесных систем подытожены в табл. 2.

В целом алмазы по изотопному составу не могут заметно отличаться от исходного углерода. В предельном случае, т. е. при наиболее низких температурах, отклонение  $\delta C^{13}$  алмазов от величины  $\delta C^{13}$  исходного углерода может составить в зависимости от характера обменной системы  $\pm 0,5\%$ .

Теоретический анализ термодинамической устойчивости алмазов [23, 42, 46] и опыты по искусенному синтезу [2, 5] показывают, что кристаллизация алмазов осуществляется в условиях высоких давлений ( $P > 50$  кбар) и температур ( $T > 1500^\circ\text{C}$ ). В этих условиях изотопно-тяжелые алмазы ( $\delta C_{\text{cp}}^{13} = -0,6\%$ ) практически могут образовываться