

*A. V. Давыдов, Г. И. Долгих, А. М. Запольский, У. Х. Копвиллем*

## ОПРЕДЕЛЕНИЕ СОБСТВЕННЫХ КОЛЕБАНИЙ ГЕОБЛОКОВ ЛАЗЕРНЫМ ДЕФОРМОГРАФОМ

С помощью лазерного измерителя деформаций определены собственные частоты колебаний геоблоков зоны Японского моря. Предположено, что изменение

В переходной зоне океан — материк, имеющей блоковую нерегулярную структуру, проведены геофизические исследования с помощью лазерного деформографа. Деформограф равноплечевого типа с длиной плеча 52,5 м установлен на базе «Витязь» ТОИ ДВНЦ АН СССР. Применяемые методы интерферометрии в деформографе позволяют измерять относительное смещение земной поверхности  $\Delta A$  с точностью  $0,3 \cdot 10^{-9}$  м [1].  $A = \kappa A_0$ , где  $A$  — амплитуда сейсмоакустической волны, регистрируемая деформографом;  $A_0$  — истинная амплитуда сейсмоакустической волны;  $\kappa$  — передаточный коэффициент, определяемый из амплитудно-частотной характеристики прибора.

Исследования, проведенные на лазерном деформографе, позволили выделить «резонаторы» земной коры в рассматриваемой зоне с различными коэффициентами связи с окружающей средой и различных размеров — от сотен метров до сотен километров, что согласуется с последними теоретическими модельными расчетами, основанными на большом геофизическом материале [2]. При помощи источников импульсного типа (взрыв, землетрясение, падение массы) были определены характеристики резо-

наторов (частота, добротность). В высокочастотной области спектра более 1 Гц выделены резонаторы, имеющие следующие собственные частоты: 1,7 Гц, 6,5, 8,4, 14,3 Гц, которые совпадают с нулевыми продольными модами резонаторов. Этими резонаторами являются: геоблок мыса Шульц и три бетонных подземных сооружения различных линейных размеров. Замечено, что добротность этих резонаторов увеличивается относительно друг друга в соответствии с увеличением собственных частот.

Большой интерес вызывает изучение поведения амплитуд колебаний блоков с периодами некоторых тонов и обертонов собственных колебаний Земли (СКЗ). Этот интерес связан с дальнейшим исследованием фона собственных колебаний Земли, о существовании которого впервые было указано в работе [4]. В спектре СКЗ амплитуды гармоник, периоды которых совпадают с периодами собственных колебаний блоков, должны увеличиваться в рассматриваемой зоне за счет резонансного взаимодействия. Амплитуды этих гармоник в спектре СКЗ должны значительно превосходить по величине амплитуды других гармоник СКЗ, полный спектр которых получен при обработке методом мак-



симальной энтропии данных лазерного деформографа равноплечего типа, установленного в зоне резонаторов. Проведенным спектральным анализом такие гармоники в спектре СКЗ выделены на следующих частотах:  $3,81 \cdot 10^{-3}$  Гц,  $3,52 \cdot 10^{-3}$ ,  $3,05 \cdot 10^{-3}$ ,  $1,8 \cdot 10^{-3}$  Гц. Эти гармоники в спектре СКЗ совпадают соответственно со следующими сфероидальными тонами и обертонами:  ${}_0S_{30}$ ,  ${}_4S_8$ ,  ${}_2S_{14}$ ,  ${}_1S_8$ . На рисунке приведен участок спектральной плотности мощности с описанными гармониками, полученный авторегрессионным оцениванием по методу наименьших квадратов записи деформографа. Начало записи с 12 ч 02 мин 25.09.85 (время владивостокское), продолжительность записи 34 ч, интервал дискретизации — 30 с. Из сравнения полученного спектра мощности с экспериментальными данными в других районах земного шара и теоретическими расчетами [3, 4] фикси-

руется относительный рост мощности отмеченных выше гармоник. Это увеличение может быть объяснено действием некоторого осциллятора. Под действием внешней силы осциллятор начинает колебаться на собственных частотах, внося вклад в спектр колебаний земной коры, регистрируемый деформографом. Внешняя сила имеет периодический и непериодический характер. Периодической внешней возбуждающей силой могут быть гармоники СКЗ, частоты которых совпадают с собственными частотами блоков. Силой непериодического характера является источник импульсного типа (мощный взрыв, землетрясение). Учитывая, что в период измерений землетрясений и взрывов не было в этой зоне, можно предположить, что колебания резонаторов вызваны гармониками СКЗ.

## ЛИТЕРАТУРА

4. Долгих Г. И., Конвиллем У. Х., Павлов А. Н. Наблюдение периодов собственных колебаний Земли лазерным деформометром // Изв. АН СССР. Физика Земли.—1983.—№ 2.
  5. Липкин Ю. С., Холодкович Е. Д. Модель структуры и динамики итапского сектора Тихоокеанского пояса // Переходные процессы в океане, атмосфере, литосфере.— Владивосток: ДВНЦ АН СССР, 1985.
  6. Dziewonski A. M., Anderson D. L. Preliminary reference Earth model // Physics of the Earth and planetary interiors.—1981.—V. 25.
  7. Dziewonski A. M., Gilbert F. Observations of normal modes from 84 recordings of the Alaskan earthquake of 1964 March 28 // Geophys. J. Roy. Astr. Soc.—1972.—V. 27.

*ТОИ ДВО АН СССР*  
*Владивосток*

*Поступила в редакцию  
16 июня 1986 г.*

УДК 552.3.

*С. С. Зимин, Б. Л. Залищак*

## **НОВАЯ МОДЕЛЬ ФОРМИРОВАНИЯ КАРБОНАТИТОВЫХ И СВЯЗАННЫХ С НИМИ РУД**

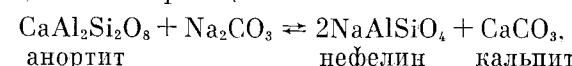
Показано, что в основе формирования карбонатитов и связанных с ними руд лежит процесс окисления карбидов и фосфидов разнообразных, в том числе и редкоземельных элементов. Карбиды и фосфиды устойчивы

Карбонатиты, как известно, приурочены к областям активизации щитов и платформ [1, 10]. Реже они встречаются в складчатых регионах, заложенных на коре континентального типа [4]. Во всех случаях эти образования связаны с комплексами ультраосновных щелочных пород [1, 10, 12].

С карбонатитами магматического (кальцитовые) и гидротермального (доломитовые, анкеритовые и др.) генезиса ассоциирует широкая гамма разнообразных по составу руд (P, Fe, Ta, Nb, Sr, TR и др.). На проблему генезиса карбонатитов имеется несколько точек зрения. Карбонатитовые магмы считаются остаточными [10], первичными [13] или ликвационными, отделившимися от ультраосновной или основной

чины на более глубоких горизонтах верхней мантии, чем компоненты, являющиеся источниками для магматических пород и руд геосинклинальных областей.

ной магмы [12]. Имеется также концепция, согласно которой магматические карбонатиты образуются на поздней стадии кристаллизации ультраосновной магмы как остаточный продукт реакции обмена щелочей и щелочных земель. Томкеев [14] предположил, что карбонат натрия в магме накануне ее кристаллизации взаимодействует с «теневыми» молекулами минералов, вызывая реакции типа



но плагиоклазов, как известно, в карбонатито-песчаных магмах очень мало.

Уилли и Таттл [15, 16] экспериментально показали, что кальцит может выделяться из рас-