УДК: 550.344.55

А. Т. АСЛАНЯН

БОЛЬШИЕ ВАРИАЦИИ ПРИЛИВНОГО ФАКТОРА ЛЯВА КАК ВОЗМОЖНЫЙ ПРЕДВЕСТНИК ЗЕМЛЕТРЯСЕНИЯ

Эффект падения отношения скорости распространения продольных волн к скорости поперечных волн (V_p/V_s) перед главным сейсмическим толчком рассматривается в новейшей литературе как предвестник землетрясения. В ранних работах автора (1976 и др.) было показано, что (V_p/V_s) коррелирует с приливыми числами Лява h и k и коэффициентом Пуассона ν в виде зависимости $2 V_s^2/V_p^2 = 1 + k - h = \gamma = (1 - 2\nu)/(1 - \nu)$.

Рекомендуется изучить возможность использования данных землеприливных станций о ходе изменений V_p/V_s для целей сейсмического прогноза.

Приливные изменения ускорения силы тяжести, угла отвесной линии, тангенциальные перемещения земной коры и деформации литосферных масс, обусловленные периодическими изменениями положения Луны и Солнца относительно Земли, являются важным источником информации о характере изменения плотности, твердости и сжимаемости вещества земных недр. При этом лунно-солнечные приливы считаются привилегированным феноменом ввиду достоверности как периода действия, так и величины деформирующей силы.

Изучение эффектов приливно-взаимодействия в системе Земля-Луна-Солнце основано на сравнении амплитуд и фаз между соответствующими гармониками наблюдаемых (инструментально документированных) приливов и гармониками теоретически конструируемых расчетных приливов. Отношение амплитуд для сравниваемых гармоник служит мерой упругости, а разность фаз — мерой отклонения от идеальной упругости среды, подверженной воздействию приливов.

Первые расчеты приливов были выполнены на основе предположенной И. Ньютоном статистической теории, в которой в каждый данный момент времени равновесное положение зеркала спокойного океана рассматривается как эквипотенциальная поверхность, описываемая уравнением

$$\Phi + W - \frac{1}{2} \omega^2 x^2 = \text{const}, \quad (1)$$

где Φ — гравитационный потенциал, W — приливообразующий или возмущающий потенциал, ω — угловая (переносная) скорость вращения Земли, а x — расстояние исследуемой точки от оси вращения Земли.

Приливообразующий потенциал Луны, определяемый сферической гармоникой второго рода, имеет вид

$$W_2 = \frac{GmR^2}{2c^3} (3 \cos^2 z_0 - 1), \quad (2)$$

где G —гравитационная постоянная, m —масса Луны, R —средний радиус Земли, s —расстояние между центрами масс Земли и Луны, z_0 —угол между прямой s и радиусом-вектором точки, для которой определяется возмущение (отклонение отвеса).

В отличие от реальной теории, статическая теория не в состоянии учитывать эффект от собственных колебаний океана, когда периоды их близки к периоду действия приливообразующих сил и возможны резонансные явления.

Связанные с приливом эффекты для реальной Земли сопоставляются с таковыми для модели абсолютно твердой неупругой Земли.

Для оценки этих эффектов А. Ляв (Love, 1909, 1911) и позднее другие исследователи использовали следующие характеристики:

а) Отклонение эквипотенциальной поверхности по радиусу для твердой Земли $\Delta r = W_2/g$, для реально-деформируемой Земли $\Delta r = h W_2/g$ и соответственно изменение потенциала

$$W_2' = g \Delta r = h W_2, \quad (3)$$

где W_2 —уменьшение потенциала Земли в точке наблюдения, вследствие ее радиального смещения, а g —ускорение силы тяжести;

б) изменение потенциала в точке наблюдения, вследствие перераспределения масс, обусловленного приливной деформацией

$$W_2^* = k W_2, \quad (4)$$

где k —безразмерная величина, определяющая упругие свойства среды;

в) изменение общего значения возмущающего потенциала Земли

$$\Delta \Phi = W_2 [1 - (h - k)] = W_2 \gamma; \quad (5)$$

г) изменение силы тяжести

$$\delta = 1 + h - \frac{3}{2} k, \quad (6)$$

рассматриваемое как отношение наблюдаемых и теоретически вычисленных амплитуд приливной вариации силы тяжести;

д) полярное сжатие на расстоянии r от центра планеты под влиянием приливов на величину

$$\epsilon = \sqrt{\frac{3 G m h R}{g r^3}} \quad (7)$$

при значении $g = 4 \pi G R \rho / 3$;

е) наклон земной поверхности

$$i = \frac{1}{2} \epsilon^2 \sin 2 \theta. \quad (8)$$

При исследовании приливных явлений используют также число l (число Ламберта-Шиды), которое представляет отношение горизонтального смещения приливом в пункте наблюдения на реальной Земле к такому же смещению при равновесном океаническом приливе на абсолютно твердой Земле; в последнем случае смещение равняется произведе-

нию радиуса Земли на отклонение отвеса, вызванное прямым приливным потенциалом.

Связь между уклонением отвесной линии относительно земной оси и числом l определяется в меридиане выражением

$$i = (1 + k - l) \cdot \frac{1}{Rg} \frac{\partial W_2}{\partial \theta} = \Lambda \cdot \frac{1}{Rg} \cdot \frac{\partial W_2}{\partial \theta}, \quad (9)$$

где θ — полярное расстояние (коширота) точки наблюдения.

Для модели однородной Земли, как показал впервые Кельвин, $h=5/6$, $k=5/12$, $\gamma=2/3$; для модели абсолютно твердой Земли $h=k=l=0$, $\gamma=1$. Для идеально упругой однородной несжимаемой сферы Кельвин получил оценки $k=2h/5$, $l=3h/10$; для однородной несжимаемой жидкости $h=5/2$, $k=3/5$, $l=3/4$, $\delta=5/4$, $\gamma=0$. Для реальной Земли на гистограммах резко выделяются интервалы с $k=0,28-0,30$, $h=0,56-0,6$, значение l , определяемое из формулы $1+k-l=\Lambda$ при $k=0,29$ и $\Lambda=1,13$, получается равным $0,16$. Для вариации силы тяжести по астрономическим данным для абсолютно твердой Земли указывается значение $\delta_{\max}=2 \cdot 10^{-7} g$, а для отклонений отвеса $i_{\max}=0,05''$ [см. 6].

Отметим еще раз, что для абсолютно твердой модели Земли относительный подъем поверхности океана в данной точке должен быть равен W_2/g , но вследствие деформации твердой толщи Земли точка наблюдения смещается в вертикальном направлении, и реально наблюдаемый подъем уровня воды оказывается равным $(1+k-h) W_2/g = \gamma W_2/g$. Наилучшие результаты в определении k и h ожидаются от изучения долгопериодических волн (например, волн с периодом 19 лет, один месяц, две недели), поскольку в этом случае приливообразующая сила и уровень прилива находятся практически в статическом равновесии, т. е. прилив является статическим, а комбинация чисел k и h адекватно отражает характер этого прилива.

В работе автора (Асланян, 1976) было показано тождество фактора Лява $\gamma=1+k-h$ и фактора Пуассона

$$\lambda = \frac{1-2\nu}{1-\nu} = 1 - \frac{\nu}{1-\nu} = 1 - \beta, \quad (10)$$

фигурирующего во многих задачах геомеханики и являющегося практически следствием известного условия Сен-Венана, согласно которому предел текучести литосферы σ_s определяется величиной разности радиального ($\sigma_r = \rho g z = \rho h W_2$) и тангенциального ($\sigma_s = \sigma_r \times \nu / (1 - \nu) = \beta \rho h W_2$) напряжений, т. е.

$$\sigma_s = \rho g z - \frac{\nu}{1-\nu} \rho g z = \frac{1-2\nu}{1-\nu} \rho g z = \lambda \rho g z, \quad (11)$$

где ν — коэффициент Пуассона, ρ — плотность, g — ускорение силы тяжести, а z — радиальная мощность (толщина) неоднородности, отличающая нормальную изостатически уравновешенную литосферу от реальной аномальной литосферы.

Если в качестве неоднородности рассмотреть приливный выступ литосферы высотой z , плотностью ρ и со значением коэффициента попереч-

ной деформации ν , то при значениях $\sigma_r = \rho g z$, $\sigma_\theta = \beta \rho g z$, получим $\sigma_s = (1 - \beta) \rho g z = \lambda \rho g z$.

Если, например, вертикальная ось маятника до приливной деформации была направлена по линии отвеса и жестко привязана к коре, то на эту ось в ходе приливной деформации должны действовать три силы: сила с возмущающим потенциалом (W_2), сила с добавочным возмущающим потенциалом (kW_2) и горизонтальная составляющая силы тяжести. Поскольку компоненты этих сил равняются производным их потенциалов по соответствующим направлениям, а для абсолютно твердой модели Земли ($k=h=0$) горизонтальная компонента, действующая на вертикальную ось маятника, равняется $F_0 = \rho g e_0$ (ρ — плотность коры, e_0 — отклонение отвеса на абсолютно твердой Земле), а для результирующей горизонтальных сил $F_\varphi = \rho g e_\varphi$ (e_φ — отклонение отвеса на реальной Земле), то, составляя баланс сил в виде

$$F_\varphi = F_0 - F_0(h - k) \quad (12)$$

и имея в виду, что $F_\varphi/F_0 = (\sigma_r - \sigma_\theta)/\sigma_r = \sigma_s/\sigma_r = \gamma$, получим

$$\gamma = 1 - (h - k). \quad (13)$$

Известно, что фактор Пуассона (λ) связан с отношением скоростей продольных V_p и поперечных V_s сейсмических волн уравнением

$$\frac{V_p^2}{V_s^2} = \frac{2 - 2\nu}{1 - 2\nu} = \frac{2}{\lambda} \quad (14)$$

и поскольку $\lambda = \gamma = 1 - h + k$, то

$$\frac{V_p^2}{V_s^2} = \frac{2}{1 - h + k} = \frac{2}{\gamma}. \quad (15)$$

М. С. Молоденский [см. 6] показал, что для 16 различных моделей Земли с точностью порядка 1% соблюдается условие

$$2k = h \quad (16)$$

и таким образом выясняется [см. 1], что для этих моделей

$$k = \frac{\nu}{1 - \nu} = \frac{\sigma_\theta}{\sigma_r}, \quad (17)$$

т. е. второе число Лява k является функцией одного лишь коэффициента Пуассона и равняется отношению тангенциального и радиального напряжений в литосфере (для последней $\nu = 0,24 \pm 0,02$, $k = 0,29 \pm 0,02$). Условие Молоденского соблюдается тем лучше, чем больше значение k [см. 1]. В механике грунтов отношение $\nu/(1 - \nu)$ называется коэффициентом бокового давления грунта в состоянии покоя.

Практически отношение V_p/V_s и разность $\Delta V = V_p - V_s$ скоростей продольных (P) и поперечных (S) волн определяется из наблюдаемой разности Δt времен пробега этих волн t_p и t_s по формулам

$$\frac{V_p}{V_s} = \frac{t_s}{t_p}, \quad \frac{\Delta V}{V} = \frac{\Delta t}{t_p}, \quad (18)$$

причем график зависимости Δt от t_p представляется практически прямолинейным, а отношение $\Delta t/t_p$ характеризует угол наклона этого графика.

Здесь следует иметь в виду, что уменьшение отношения V_p/V_s происходит часто полностью за счет изменения V_p и соответственно изменения модуля объемного сжатия k_0 , поскольку $V_p = \sqrt{(k_0 + 4\mu/3)/\rho}$, а $V_s = \sqrt{\mu/\rho}$, т. е. V_s от k_0 не зависит.

Современный обзор основных представлений о природе сейсмической активности дан в замечательной работе В. Н. Жаркова (1983). В последующем изложении, касающемся этих представлений, мы пользуемся обзором В. Н. Жаркова.

На основе известных работ А. М. Кондратенко и И. Л. Нерсесова (1962), У. Брайса, Б. Полдинга, С. Шольца (1966), И. Л. Нерсесова и И. Г. Симбиревой (1968), А. И. Семенова (1969) было установлено, что в зоне подготовки землетрясений отношение V_p/V_s испытывает определенные изменения, достигающие нескольких процентов: как показано на рис. 1 (заимствованном из работы 5), перед землетрясением происходит

Рис. 1.

постепенное возрастание V_p/V_s (участок OA) до уровня исходного (т. е. постоянного) своего значения (участок AB), затем наступает спад этого отношения (участок BC) и далее, начиная с момента появления предвестников, возрастание его (обычно с превышением уровня исходного состояния — отрезок CD), появление форшоков (в начале отрезка EF) и главного толчка (конец отрезка EF) и вновь падение отношения V_p/V_s примерно до уровня исходного своего состояния (с афтершоками). В целом же перед землетрясением происходит уменьшение V_p/V_s (стадия растрескивания пород очаговой области), далее восстановление этого отношения (стадия закрытия пор и микротрещин) и затем главный толчок.

Одна из примечательных особенностей механизма очагов землетрясений была выявлена И. Л. Нерсесовым и И. Г. Симбиревой (1968). При изучении слабых толчков в области подготовки сильных землетрясений был установлен эффект вращения осей сжатия в сейсмической зоне: на первом этапе подготовки землетрясения оси сжатия не имеют определенной ориентации и указывают в целом на общее напряженное состояние в регионе; на втором этапе они концентрируются между азимутальным направлением 90° и 180° , а на третьем этапе (этапе проявления главного удара) вследствие закрытия трещин происходит резкая переориентация осей сжатия, и азимуты осей становятся меньше 90° ¹. Результаты как

¹ Под азимутом здесь подразумевается угол между меридианом эпицентра и проекцией оси сжатия на поверхности Земли.

этих исследований, так и ряда более поздних проанализированы и обобщены в работе М. А. Садовского и И. Л. Нерсесова (1977).

Ход изменений наблюдательных данных по V_p/V_s интерпретируется в последние годы в основном под углом зрения теории прочности Гриффитса и теории дилатансии, берущей начало из опытов Кармана (1912) и Бриджмена (1949) [см. 5]. Применительно к проблеме механизма очагов землетрясений теория Гриффитса предполагает концентрацию напряжений на далеких замыкающих концах сейсмического разлома, где разрушение коры может происходить в зависимости от обстоятельств как в виде процесса растрескивания, так и пластического течения, причем при прочих равных условиях чем длиннее разлом (с характерным размером L), тем меньше критическое значение растягивающего напряжения $\sigma_{кр}$, необходимого для дальнейшего вспарывания трещины ($\sigma_{кр} \sim \sim L^{-1/2}$) и тем больше возможность концентрации напряжений k_0 в концах трещины ($k_0 \sim L^{1/2}$), особенно если мал радиус кончика трещины. Теория дилатансии подразумевает процесс массивированного растрескивания (криптодезинтеграции) пород под влиянием приложенных напряжений и неупругое увеличение объема породы, причем в некоторых вариантах теории важная роль отводится поровой воде, которая диффундирует в новообразованные трещины (микротрещины), восстанавливая прежний, несколько более высокий уровень V_p/V_s и уменьшает прочность пород, способствуя процессу разрывообразования и усилению сейсмической активности. В работе [2] показано, что одной из причин появления воды в породах может быть процесс дегидратации, в частности, процесс десерпентинизации или же процесс перехода гидрооливиновых фаций типа $MgO \cdot FeO \cdot SiO_2 \cdot 2H_2O$, свойственных верхней мантии, в оливиновые, типа $MgO \cdot FeO \cdot SiO_2 (+2H_2O)$.

В новейших представлениях о формировании очага землетрясения флюидам отводится значительно большая роль, чем в теории дилатансии, тем более магматогенным и ювенильным флюидам, наличие которых способствует возникновению разломов по определенным линейаментам.

Многие авторы утверждают, что большие вариации отношения V_p/V_s являются предвестником землетрясений, а лежащая в их основе теория дилатансии даст удовлетворительное объяснение также некоторым другим предвестникам, ассоциирующим с предвестником V_p/V_s .

Выше было указано, что отношение $2 V_s^2/V_p^2$ эквивалентно фактору Пуассона λ и фактору Лява γ и, конечно, можно полагать, что при достаточно точных определениях фактора Лява и его вариаций последние могут рассматриваться в качестве предвестника землетрясений наравне с вариациями отношения V_p/V_s , устанавливаемыми обычными сейсмометрическими методами.

Различные геофизические и отчасти астрономические методы позволяют определить числа Лява k , h и число Ламберта-Шиды l . Отметим еще раз, что k —суть отношение дополнительного потенциала, возникающего вследствие приливной деформации Земли, к приливообразующему потенциалу W_2 на поверхности Земли, а h —отношение высоты земного прилива к высоте подъема соответствующей эквипотенциальной по-

верхности абсолютно твердой Земли, обусловленного действием приливообразующего потенциала.

Различные комбинации чисел Лява и Шиды определяют следующие характеристики литосферных масс, подверженных приливным деформациям:

- 1) $1+k-h$ —высоту прилива, изменение наклона, отношение V_p/V_s ;
- 2) $1-1.5k+h$ —изменение гравитационного ускорения g ;
- 3) k —свободную чандлеровскую нутацию и коэффициент Пуассона;
- 4) $1+k-l$ —изменение широты;
- 5) l —тангенциальные линейные деформации;
- 6) $\lambda-1.5l$ —объемное сжатие.

Японские исследователи пользуются обычно следующими оценками Х. Такеучи: $h=0,59-0,61$, $k=0,27-0,29$, $l=0,07-0,08$, полученными для известных моделей Земли Буллена [10].

По поводу оценок приливных чисел следует сделать некоторые замечания.

Указанные числа определяются по результатам анализа периодических изменений силы тяжести, наклонов земной поверхности и относительных перемещений точек (реперов) в земной коре. Определения проводятся с помощью гравиметров, наклономеров и деформографов (экстензометров). Маятниковые гравиметры весьма чувствительны к колебаниям почвы и должны быть установлены вдали от мест с большими производственными помехами; они довольно чувствительны также к температурным изменениям и должны быть установлены в подвальных помещениях или в штольнях. Известна также высокая чувствительность к температурным колебаниям наклономеров и экстензометров; рекомендуется устанавливать их по возможности в штольнях или глубоких шурфах, где суточные изменения температуры должны быть не больше $0,01^\circ\text{C}$ [см. 3,6].

Из уравнений (14), (15) при $\nu=1/4$, характеризующей твердую среду, получается $\gamma=2/3$, $V_p/V_s=\sqrt{3}$, $h-k=1/3$.

Из приведенных выше формул (12), (13), (14), (15) следует, что чем больше ν , тем меньше γ и тем больше k и V_p/V_s (при $\nu=0$, $\gamma=1$, $V_p/V_s=\sqrt{2}$; $\nu=1/4$, $\gamma=2/3$; $V_p/V_s=\sqrt{3}$; $\nu=1/3$, $\gamma=1/2$, $V_p/V_s=\sqrt{4}$; $\nu=2/5$, $\gamma=1/3$, $V_p/V_s=\sqrt{6}$ и т. д.).

Процесс дилатансии в сейсмическом очаге сопровождается на отрезке CD (рис. 1) поворотом осей главных напряжений, уменьшением коэффициента Пуассона ν , уменьшением модуля сжатия k и в конечном счете уменьшением отношения V_p/V_s . Последнее обстоятельство следует непосредственно из формул:

$$\frac{V_p}{V_s} = \sqrt{\frac{3k_0 + 4\mu}{3\mu}}, \quad (19)$$

$$\nu = \frac{1 - \frac{2}{3} \frac{\mu}{k_0}}{2 + \frac{2}{3} \frac{\mu}{k_0}}, \quad (20)$$

указывающих на быстрое уменьшение при дилатансии коэффициента Пуассона, фактора Лява γ и уменьшение V_p (соответственно V_p/V_s) преимущественно с уменьшением модуля сжатия k_0 (при $\nu=1/2$ среда приобретает свойство текучего, несжимаемого тела, при $\nu=0$ свойство абсолютно упругого тела; для обычного твердого тела $\nu=1/4$, $\mu/k_0=3/5$; для анизотропной среды, кроме того, различны значения ν по разным координатным линиям).

Плотностная модель литосферы конструируется нередко по скоростным разрезам в соответствии с уравнением линейной регрессии вида

$$\rho = aV_p + b, \quad (21)$$

где a и b — коэффициенты (положительные числа), значения которых заметно варьируют между различными регионами и типами коры с различной степенью тектонизации. Изолинии скоростей V_p , определенных методами сейсморазведки, оцифровываются в величинах плотности согласно зависимости (21) и задаваясь значениями коэффициентов a и b строят соответствующие плотностные модели литосферы.

Для скальных пород, изученных в обычных лабораторных условиях при дисперсии $\Delta\rho=0,17 \text{ г/см}^3$, Г. Я. Голиздра были приняты значения $a=0,182 \text{ (г/см}^3) \cdot \text{(сек/км)}$, $b=1,834 \text{ г/см}^3$ [см 9]. Для юга СССР (Украина, Кавказ, Средняя Азия) в работе [9] принимались значения $a=0,25 \text{ (г/см}^3) \cdot \text{(сек/км)}$, $b=1,2 \text{ г/см}^3$.

Если положить для континентальной земной коры в среднем $\rho_k = 2,76 \text{ г/см}^3$, $V_p = 6,1 \text{ км/сек}$, а для верхов мантии $\rho = 3,31 \text{ г/см}^3$ и $V_p = 7,9 \text{ км/сек}$, то сравнивая уравнения $\rho_k = 2,76 = b + a \cdot 6,1$ и $\rho = 3,31 = b + a \cdot 7,9$, получим: $a = 0,305 \text{ (г/см}^3) \cdot \text{(сек/км)}$, $b = 0,901 \text{ г/см}^3$ и соответственно $\rho = 0,905 + 0,305 V_p$ или

$$V_p = 3,278 \rho - 2,954 \approx 3(1,1 \rho - 1) \text{ км/сек}. \quad (22)$$

Поскольку дилатансия выражается растрескиванием и общим увеличением объема породы (среды), то согласно зависимости (22) уменьшение V_p должно быть следствием именно уменьшения плотности ρ . Последующее увеличение отношения V_p/V_s и достижение им максимума в стадии главного толчка, очевидно, является следствием переуплотнения среды в этой новой стадии развития очага — после переориентации осей главных напряжений.

В теории дилатансии оперируют понятием «включение», имея в виду существование в сейсмогенной разломной зоне обособленной трехмерной области, отмеченной системой трещин, которая в традиционных представлениях сеймотектоники соответствует фокусу землетрясения. Перед возникновением основного разрыва, под действием растягивающих напряжений, ориентированных поперек длинной оси «включения», образуются зияющие трещины и проявляются одновременно форшоки (точка Е на рис. 1); в этой обстановке отношение V_p/V_s снова падает (участок ЕФ на рис. 1), и когда разность между упругими параметрами относительно жесткой разломной зоны и катаклазированной «включения» достигает предельного значения, происходит разрушение, сопро-

вождаемое основным сейсмическим толчком (точка F на рис. 1). Согласно теории дилатансии вследствие закрытия пор трещин (на отрезке CD рис. 1) происходит перераспределение напряжений, сопровождаемое поворотом осей главных напряжений до углов в 90° . На стадии закрытия пор и трещин происходит также выжимание воды и газов из трещин, возникших на дилатантной стадии (отрезок BC на рис. 1).

Таким образом, поскольку отношение V_p/V_s согласно формулам (15) и (6) падает с увеличением фактора Лява $\gamma = 1 + k - h \simeq 1 - k$ или с уменьшением фактора $\delta = 1 - 1.5k + h = 1 + 0.5k$, а такие изменения рассматриваются как предвестники землетрясений, то соответственно регистрируемые на земноприливных станциях сведения о возрастании значений факторов γ , λ и убывании фактора δ должны рассматриваться тоже как предвестник землетрясений. Для этого, очевидно, на этих станциях должна быть организована служба регистрации временного хода приливных эффектов и особенно эпизодов резкого падения k .

Данные наблюдений часто систематизируются за месяц и выводится среднее значение факторов γ , δ , $\Delta\phi$ ($\Delta\phi$ —сдвиг фаз между теоретически рассчитанными и наблюдаемыми значениями фаз приливов). Так, по данным земноприливной подземной станции Тбилиси, фактор δ для лунной полусуточной волны M_2 за время с 7/VI—1960 по 2/VIII—1960 г.г. (57 определений) оказался в среднем на уровне 1,207 (при среднеквадратичной ошибке $\pm 0,004$), однако конкретные значения δ колебались в пределах от 1,150 до 1,257, причем малые значения δ (1,150—1,164) и большие значения (1,240—1,257) встречаются из 57 случаев по 5 раз.

Для наблюдений за июнь-июль месяцы Б. К. Балавадзе и К. З. Картвелишвили [3] составлены кривые функции $\delta(M_2)$ и $\Delta\phi(M_2)$, которые приведены на рис. 2 (сильно волнистая кривая и крестики «1» до осреднения, пологая; слабо волнистая кривая и точки «2» после осреднения—по 7 значениям).

В рассматриваемой нами задаче важно выявление больших подъемов и провалов кривой, которые, если коррелировать их с изменениями отношения V_p/V_s должны служить предвестником землетрясений¹. Такую за-

¹ В нашей коллективной работе [2] по данным экспериментальных исследований карбонатных пород зависимость между давлением P до 20 кбар, отношением V_p/V_s и плотностью ρ представлялась в следующем виде: в интервале $p=0-2$ кб происходит увеличение ρ и V_p/V_s ; при $p=2-4$ кб полиморфный переход кальцита в арагонит (с некоторым уменьшением V_p/V_s), при $p=5-10$ кб уменьшение V_p/V_s и увеличение ρ ; в ин-

дачу возможно решить специально поставленными тематическими исследованиями по изучению материалов земноприливных станций (включая специализированные гидрогеологические скважины и колодцы), особенно в сейсмических районах. Данная статья ставит цель—обратить внимание исследователей на эту возможность.

Институт геологических наук
АН Армянской ССР

Поступила 6. VII. 1983.

Ա. Տ. ԱՍԼԱՆՅԱՆ

ԼՅԱՎԻ ՄԱԿՐՆԹԱՑԱՅԻՆ ԳՈՐԾՈՆԻ ՄԵԾ ՓՈՓՈԽԱԿՈՒԹՅՈՒՆՆԵՐԸ ՈՐՊԵՍ
ԵՐԿՐԱՇԱՐԺԻ ՀՆԱՐԱՎՈՐ ՆԱԽԱԳՈՒՇԱԿ

Ա մ փ ո փ ո լ մ

Նորագույն գրականության մեջ զլխավոր երկրաշարժային ցնցումից առաջ տեղի ունեցող երկայնակի և լայնակի ալիքների արագությունների հարաբերության (V_p/V_s) մեծության նվազումը դիտվում է որպես երկրաշարժի նախագուշակ: Հեղինակի վաղ աշխատանքներում (1976 և այլն) ցույց է տրվել, որ V_p/V_s համահարաբերակցվում է կյավի h և R մակրնթացային թվերի, ինչպես նաև Պուասոնի ν գործակցի հետ $2 V_s^2/V_p^2 = 1 + k - h = \gamma = (1 - 2\nu)/(1 - \nu)$ առնչության ձևով:

Առաջարկվում է ուսումնասիրել երկրամակրնթացային կայանների V_p/V_s փոփոխությունների ընթացքի վերաբերյալ տվյալների օգտագործման հնարավորությունը՝ երկրաշարժերի կանխագուշակման նպատակով:

A. T. ASLANIAN

GREAT VARIATIONS OF THE LOVE'S TIDAL FACTOR
AS A POSSIBLE HERALD OF AN EARTHQUAKE

Abstract

The effect of decreasing the ratio of longitudinal and transversal waves velocities (V_p/V_s) before the general seismic shock is recently considered as a herald of an earthquake. In the author's early works (1976 et al.) has been shown that V_p/V_s correlates with the Love's tidal numbers h and k as well as with the Poisson's coefficient ν as the following dependence $2 V_s^2/V_p^2 = 1 + k - h = \gamma = (1 - 2\nu)/(1 - \nu)$.

тервале $p=14-16$ кб наблюдается массовый фазовый переход CaCO_3 I в CaCO_3 II (процесс начинается частично в интервале 5—10 кб), увеличивается V_p/V_s , уменьшается пластичность (уменьшается коэффициент Пуассона ν), происходит одновременно скачкообразное уменьшение ρ , сопровождаемое мгновенным сотрясением. В ряде карбонатсодержащих пород и некоторых ультрамафитах в интервале давлений 10—15 кбар наблюдалось перетекание рассеянных зерен кальцита и концентрация их в виде прожилков и отдельных крупных включений (в теории дилатансии в роли таких новообразованных прожилков и включений выступает вода, которая проникает в микротрещины и поры очаговой толщи пород перед основным сейсмическим толчком).

It is recommended to study the possibility of using the earth-tide stations data on the V_p/V_s variations for the purpose of seismic prognostication.

Л И Т Е Р А Т У Р А

1. Асланян А. Т. Об эквивалентности факторов Лява и Пуассона в теории приливной деформации и бокового распора земной коры, Ж. «Проблемы геомеханики», Изд. АН Арм.ССР, 1976, № 7, с. 99—105.
2. Асланян А. Т., Левыкин А. И., Арутюнян А. В. Об одном возможном механизме возникновения землетрясений. ДАН Арм. ССР, 53, № 2, 1976, с. 96—101.
3. Балавадзе Б. К., Картвелишвили К. З. Наблюдения земных приливов в Тбилиси. Изд. Мецниереба, Тбилиси, 1972, с. 138.
4. Brace W. F., Paulding B. W., Scholz C. H. Dilatancy in the fracture and crystalline rocks. Journ. Geophys. Res., 1966, 71, p. 3939—3953.
5. Жарков В. Н. Внутреннее строение Земли и планет. Наука, М., 1983, с. 415.
6. Мелхьхор П. Земные приливы. Изд. Мир, М., 1968, с. 482.
7. Love A. E. H. Some problems of geodynamics. Camb. Univ. Press, Cambridge, 1926.
8. Садовский М. А., Нерсесов И. Л. Вопросы прогноза землетрясений. Физика Земли, 1977, № 9, с. 13—31.
9. Сборник «Гравитационная модель коры и верхней мантии Земли». Киев, «Наукова думка», 1979, с. 87, с. 137.
10. Takeuchi H. On the Earth tide in the compressible Earth of varying density and elasticity. Trans. Amer. Geophys. Union, 1950, 31, p. 651.