

Общероссийский математический портал

Р. Г. Гордеев, Б. А. Каган, Е. В. Поляков, Численное интегрирование уравнений динамики приливов в Мировом океане при учете эффектов нагрузки и самопритяжения, \mathcal{L} окл. AH CCCP, 1976, том 228, номер 4, 817–820

Использование Общероссийского математического портала Math-Net.Ru подразумевает, что вы прочитали и согласны с пользовательским соглашением

http://www.mathnet.ru/rus/agreement

Параметры загрузки: IP: 78.111.185.235

10 сентября 2019 г., 10:41:36



УДК 551.465.7

ГЕОФИЗИКА

Р. Г. ГОРДЕЕВ, Б. А. КАГАН, Е. В. ПОЛЯКОВ

ЧИСЛЕННОЕ ИНТЕГРИРОВАНИЕ УРАВНЕНИЙ ДИНАМИКИ ПРИЛИВОВ В МИРОВОМ ОКЕАНЕ ПРИ УЧЕТЕ ЭФФЕКТОВ НАГРУЗКИ И САМОПРИТЯЖЕНИЯ

(Представлено академиком Г. И. Марчуком 10 XII 1975)

Во всех существующих расчетах приливов в Мировом океане (их анализ можно найти в (¹)) не учитывали эффекты гравитации жидкой оболочки Земли и нагрузки. Естественно задаться вопросом: насколько оправдано такое допущение? Ответом на него и может служить настоящее сообщение.

Определим деформации ξ_b дна и изменения $G^{(1)}$, $G^{(2)}$ гравитационного поля Земли, вызванные приливами в океане и земной коре (см. $\binom{2}{2}$), как

$$\zeta_b = h_L \zeta^+ + \sum_n h_n' \alpha_n \zeta_n, \tag{1}$$

$$G^{(1)} = g \cdot \nabla \sum_{n} (1 + k_n') \alpha_n \zeta_n, \quad G^{(2)} = k_L \cdot \nabla \Omega_2, \tag{2}$$

тде h_L и k_L — числа Лява, представляющие собой отношение высоты статического земного прилива к высоте ξ^+ статического прилива в океане и отношение дополнительного потенциала, обусловленного деформациями земной коры, к приливному потенциалу Ω_2 , h_n' и k_n' — числа Лява n-го порядка, $\alpha_n = [3/(2n+1)] \rho_0/\rho_{\oplus}$, ρ_0/ρ_{\oplus} — отношение средней плотности морской воды к средней плотности Земли.

Тогда с учетом предположения о гармоническом характере колебаний линеаризованные уравнения динамики приливов могут быть записаны в виде $(^1, ^3)$

$$(r-i\sigma)w-Aw-k_{l}\Delta w=-gD\cdot\nabla(\zeta-\zeta^{\oplus})+f; \qquad (3)$$

$$-i\sigma \xi + \text{div } w = 0; \tag{4}$$

здесь члены $f = \gamma_L g D \cdot \nabla \zeta^+$, $\zeta^* = \int \zeta(\theta', \phi') G(\theta', \phi', \theta, \phi) dS'$ описывают соответственно непосредственное влияние приливообразующих сил, исправленное на статический эффект земных приливов, и комбинированный эффект нагрузки и самопритяжения, $\gamma_L = (1 + k_L - h_L)$ — редукционный множитель Лява $dS' = \sin \theta' d\theta' d\phi'$,

$$= \sum_{n} (1+k_{n}'-h_{n}') \alpha_{n} \cdot \sum_{m} N_{nm}^{-1} P_{n}^{m}(\cos \theta) \cdot P_{n}^{m}(\cos \theta') \left(\frac{\cos m\varphi \cos m\varphi'}{\sin m\varphi \sin m\varphi'} \right),$$

 P_{n}^{m} — присоединенная функция Лежандра, N_{nm} — нормировочный множитель. Система (3), (4) дополняется условием прилипания на береговой черте исследуемой области.

Сформулированная задача имеет единственное решение, если выполняется одно из неравенств

$$\min_{S} D - \frac{\mu}{2\delta} \max_{S_1} \Delta D > 0, \quad 8D^2 - \mu |\nabla D| > 0,$$
 (5)

где $\delta = \min_{s} (\sin \theta) > 0$, $\mu = 4\pi a^2 - \text{грубая оценка постоянной из неравенства}$

Фридрихса, a — радиус Земли, S_1 — множество точек $(\theta, \phi) \in S$, в которых $\Delta D > 0$.

Будем искать приближенное решение задачи. Для этого запишем уравнение (3) в разностной форме, затем исключим из него, воспользовавшись-разностным аналогом уравнения (4), неизвестную функцию ζ и в получившемся соотношении перейдем к вещественным операторам и функциям. В результате имеем следующее матричное уравнение:

$$T\begin{pmatrix} v_1 \\ v_2 \end{pmatrix} = L\begin{pmatrix} v_1 \\ v_2 \end{pmatrix} + \begin{pmatrix} f_1 \\ f_2 \end{pmatrix} \sin \theta, \tag{6}$$

решение которого должно удовлетворять граничному условию v_1 , $v_2|_{\Gamma_h}=0$; здесь $(v_1, f_1) = \text{Re}(w/D, f)$, $(v_2, f_2) = \text{Im}(w/D, f)$,

$$T=B+\left(egin{array}{cc} 0 & iP \ -iP & 0 \end{array}
ight), \quad L=\left(egin{array}{cc} 0 & iQ \ -iQ & 0 \end{array}
ight),$$

B — линейный оператор, определяемый левой частью уравнения (3),

$$Pv = egin{cases} -irac{gD}{\sigma}\sin heta\cdot(\mathrm{div}_h(vD))_{\overline{ heta}} \ -irac{gD}{\sigma}\,(\mathrm{div}_h(vD))_{\overline{\phi}} \end{cases}$$

$$Qv = \left\{ \begin{aligned} -i \frac{gD}{\sigma} h^2 \sin \theta \cdot \left(\sum_{S_{h'}} \mathrm{div}_h(v'D) \cdot G(\theta', \phi', \theta, \phi) \sin \theta' \right)_{\overline{\theta}} \\ -i \frac{gD}{\sigma} h^2 \cdot \left(\sum_{S_{h'}} \mathrm{div}_h(v'D) \cdot G(\theta', \phi', \theta, \phi) \sin \theta' \right)_{\overline{\phi}} \end{aligned} \right\},$$

$$v = (v_1, v_2), \quad v' = v(\theta', \phi'), \quad \operatorname{div}_h(v, D) = (1/a \sin \theta) [u_{\phi} + (v \sin \theta)_{\theta}],$$

индексами ϕ и θ отмечены разностные отношения (без черты — вперед, с чертой — назад), h — угловой шаг сетки, Γ_h — граница сеточной области S_h .

Укажем некоторые свойства операторов T и Q.

Лемма 1. Пусть выполняется одно из неравенств

$$v_{1} = \min_{S_{h}} \frac{D}{\mu} - \frac{1}{2\delta} \max_{S_{1h}} \Delta_{h} D > 0,$$

$$v_{2} = \min_{S_{h}} M_{h}(\theta, \varphi) > 0, \quad (\theta, \varphi) \in S_{h},$$

$$M_{h} = 2 \frac{D}{\mu} - \frac{\sin \theta}{4\delta \sigma^{2}} \left[(D^{1/2})_{\theta}^{2} + (D^{1/2})_{\overline{\theta}}^{2} + \frac{1}{\sin \theta} ((D^{1/2})_{\varphi}^{2} + (D^{1/2})_{\overline{\varphi}}^{2}) \right].$$
(7)

Tогда T является положительно определенным оператором, существует обратный оператор T^{-1} и имеют место оценки

$$(Tv, v) > (r \cdot \min_{s_h} D + vk_l) \cdot ||v||^2, \quad ||T^{-1}|| \le (r + vk_l)^{-1},$$
 (8)

где $v = \min(v_1, v_2)$, символами (\cdot, \cdot) и $\|\cdot\|$ обозначены сеточное скалярное произведение и сеточная норма в пространстве $L_2(S_n)$.

Лемма 2. Q есть самосопряженный неотрицательный оператор, причем для его нормы справедлива оценка

$$||Q|| \leq \frac{4gN^2}{\sigma(ah)^2} \max_{n} (1 + k_n' - h_n') \alpha_n \cdot \max_{s_h} D^2,$$
 (9)

 $r\partial e N - \kappa o$ личество членов в разложении (1).

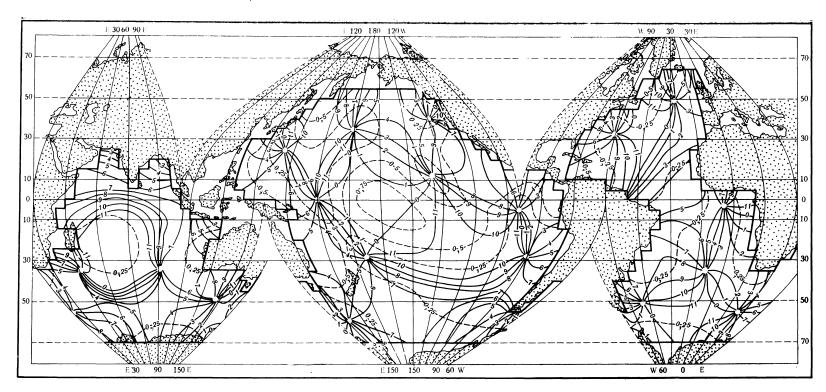


Рис. 1. Приливная карта волны M_2 в Мировом океане, полученная с учетом эффектов нагрузки и самопритяжения. Сплошными линиями показано время наступления полной воды в средних лунных часах относительно кульминации Луны на меридиане Гринвича, штриховыми линиями — амплитуда прилива в метрах

На основании лемм 1 и 2 доказывается однозначная разрешимость системы (6) при любых $F = (f_1, f_2) \sin \theta$. Решение этой системы получено с помощью итерационного процесса

$$v^{k+1} = T^{-1}Lv^k + T^{-1}F, (10)$$

в котором все члены, содержащие суммирование по S_h , снесены на предыдущий слой k. Оценивая норму оператора $T^{-1}L$ при помощи оценок для $\|T^{-1}\|$ и $\|Q\|$ из (8), (9), находим достаточное условие сходимости итерационного процесса:

$$\frac{4gN^2 \max_{S_h} D^2 \cdot \max_{n} (1 + k_{n'} - h_{n'}) \alpha_n}{\sigma(ah)^2 (r \min_{S_h} D + \nu k_l)} < 1.$$

Результаты расчета * полусуточных приливов (волна M_2) с учетом нагрузки и самопритяжения представлены на рис. 1. Сравнение приливных карт, рассчитанных с учетом и без учета этих эффектов, показывает, что последние не приводят к общей перестройке пространственной структуры изучаемого явления. Однако в отдельных районах Мирового океана изменения приливных характеристик оказываются весьма заметными. В частности, при учете названных эффектов наблюдается почти повсеместное увеличение (на $10-20\,\%$) амплитуд прилива в умеренных и низких широтах Тихого океана и такое же их уменьшение в Индийском океане и северной части Атлантики. Кроме того в этом случае происходит смещение некоторых амфидромий и сопутствующее ему резкое локальное изменение фаз прилива. Все это говорит о целесообразности отказа от традиционных представлений об океанских приливах как изолированном явлении, возбуждаемом только приливообразующими силами Луны и Солнца.

Ленинградское отделение Института океанологии им. П. П. Ширшова Академии наук СССР Поступило 10 XII 1975

ЛИТЕРАТУРА

¹ Г. И. Марчук, Б. А. Каган, Океанские приливы (математические модели и численные эксперименты). Гидрометеоиздат, Л., 1976. ² У. Манк, Г. Макдональд, Вращение Земли, М., «Мир», 1964. ³ М. Hendershott, Geophys. J. Roy. Astron. Soc., v. 29, 3891 (1972). ⁴ C. Pekeris, J. Accad, Phil. Trans. Roy. Soc., London, v. A265, 413 (1969). ⁵ I. M. Longman, J. Geophys. Res., v. 68, 485 (1963).

^{*} Они получены интегрированием на широтно-долготной сетке с шагом 5° в каждом из направлений. Поле глубин и значения чисел Лява заимствованы из $(^4, ^5)$, предельные значения n и m принимали соответственно равными 40 и 36, значения r и k_1-10^{-8} сек $^{-1}$ и 10^{11} см 2 /сек. При таком выборе параметров задачи для достижения сходимости решения понадобилось 7 приближений при допустимом пределе относительного приращения средней по области кинетический энергии 10^{-5} .