

Для определения частот $\sigma_1, \sigma_2, \sigma_3, \sigma_4$ нормальных мод мы не будем решать уравнение $\det M = 0$ непосредственно, а воспользуемся искусственным приемом. Заметим, что при отсутствии атмосферы ($\tilde{m}_a = \tilde{n}_a = 0$) задача сводится к задаче Молоденского: определению мод для упругой Земли с жидким ядром. В этом случае уравнения определяют две хорошо известные моды: чандлеровское колебание и почти суточную нутацию с частотами σ_1 и σ_2 , соответственно:

$$\begin{aligned}\sigma_1 &= \Omega_0(e - \varkappa) \frac{A}{A_m}, \\ \sigma_2 &= -\Omega_0 \left[1 + (e_f - \beta) \frac{A}{A_m} \right],\end{aligned}$$

где $A_m = A - A_f$ — момент инерции мантии. Ограничиваюсь точностью $O(me)$, можно представить $\det M$ в виде

$$\left(1 - \frac{A_f}{A}\right)(\sigma - \sigma_1)(\sigma - \sigma_2)(\sigma - \sigma_3)(\sigma - \sigma_4) = \det M.$$

Подставим вместо σ_1 и σ_2 найденные выражения. Разлагая детерминант M по степеням σ , можно приравнять коэффициенты при одинаковых степенях σ . В результате получим, решая квадратное уравнение, частоты новых мод:

$$\begin{aligned}\sigma_3 &= \Omega_0 \left(1 + \frac{\alpha}{\Omega_0} \right) e_a, \\ \sigma_4 &= -\Omega_0 \left(1 + \frac{\alpha}{\Omega_0} e_a + \delta_1 \frac{A}{A_m} \right),\end{aligned}$$

где $\alpha = U/\Omega_0$, $\delta_1 = \varkappa + \beta - 2\xi$. Для рассматриваемой фигуры Земли $\alpha/\Omega_0 = 1$, $\delta_1 \frac{A}{A_m} = (1,370 \pm 0,006) \cdot 10^{-3}$. Частота качания атмосферы σ_3 определяется сжатием e_a . Зная C_a, A_a [7], получим $e_a = 0,01476$ и, следовательно, $\sigma_3 = 0,0295\Omega_0$, $\sigma_4 = -1,0161\Omega_0$. Заметим, что в

работе не учитывалось трение воздуха о поверхность, а также топография Земли. При этих предположениях частота σ_4 далека от частот суточных приливов. Реальная поверхность Земли значительно отличается от гидростатического эллипсоида. Поэтому влияние топографии выражается в изменении параметра α/Ω_0 , т.е. смещении частот σ_3, σ_4 . Точное вычисление этого смещения трудно выполнить из-за недостаточного знания поля давления, коэффициентов трения воздуха о поверхность океанов и континентов. Приближенная оценка смещения частот σ_3, σ_4 и, следовательно, возможности усиления приливов и их вклада в амплитуду обратной годичной нутации будет сделана в следующей работе.

Автор благодарит С. М. Молоденского и Н. С. Сидоренкова за полезные обсуждения работы.

Работа выполнена при финансовой поддержке Российского фонда фундаментальных исследований (грант 97-05-64342).

Литература

1. Mathews P.M., Buffett B.A., Herring T.A., Shapiro I.I. // J. Geophys. Res. 1991. **96**, No.B5. P. 8219.
2. Mathews P.M., Buffett B.A., Herring T.A., Shapiro I.I. // Ibid. P. 8243.
3. Чуйкова Н.А., Казарян С.А., Жаров В.Е. // Тез. конф. «Современные проблемы и методы астрометрии и геодинамики». С-Пб, 1996. С. 119.
4. Dehant V. // Geophys. J. Int. 1990. **100**. P. 477.
5. Sasao T., Okubo S., Saito M. // Proc. IAU Symp. 78 / Ed. E.P. Fedorov, M.L. Smith, P.L. Bender. Hingham, Mass., 1980. P. 165.
6. Жаров В.Е. // Астрон. вестник. 1996. **30**. С. 321.
7. Сидоренков Н.С. // Изв. АН СССР, ФАО. 1973. **9**. С. 309.

Поступила в редакцию
30.04.97