

Г. А. МЕЩЕРЯКОВ

О СРЕДНЕМ ЗНАЧЕНИИ ВНУТРЕННЕГО ГРАВИТАЦИОННОГО ПОТЕНЦИАЛА ЗЕМЛИ

В [1] приведены числовые оценки некоторых характеристик внутреннего гравитационного поля Земли, в частности, среднее интегральное значение $V_{\text{ср}} = 78\,322\,000 \text{ м}^2\text{сек}^{-2}$ гравитационного потенциала V внутри Земли $V_{\text{ср}} = \frac{1}{\tau} \int_{\tau} V d\tau$, причем за τ принимался шар, объем которого равен объему Земли. Вывод $V_{\text{ср}}$ основан на теореме о среднем для решений уравнения Пуассона. Приведенный результат может быть улучшен.

Полагая известным полярный момент инерции Земли

$$C = \int_{\tau} \delta r^2 d\tau,$$

где δ — плотность земных недр, а r — расстояние точки от оси вращения Земли, и пользуясь уравнением Пуассона $\Delta V = -4\pi f\delta$, запишем

$$-4\pi fC = S_{\tau} r^2 \Delta V d\tau.$$

Преобразовывая последний интеграл по «большой формуле Грина» и учитывая, что $\Delta(r^2) = 4$, получим

$$-4\pi fC = 4 \int_{\tau} V d\tau + \int_{\sigma} r^2 \frac{\partial V}{\partial n} d\sigma - \int_{\sigma} V \frac{\partial(r^2)}{\partial n} d\sigma,$$

где σ — поверхность, ограничивающая объем Земли τ , а n — направление внешней нормали к δ . Вводя потенциал силы тяжести

$$W = V + \frac{\omega^2}{2} r^2,$$

в котором второе слагаемое — потенциал центробежной силы (ω — угловая скорость вращения Земли), имеем окончательно

$$4\tau V_{\text{ср}} = - \int_{\sigma} r^2 \frac{\partial W}{\partial n} d\sigma + \int_{\sigma} W \frac{\partial(r^2)}{\partial n} d\sigma - 4\pi fC. \quad (*)$$

Формула (*) позволяет вычислить среднее значение внутреннего гравитационного потенциала планеты, форма которой σ известна по величинам, выводимым из результатов наблюдений, выполняемых на ее поверхности. Заметим, что главные моменты инерции Земли, в том числе и C , входящее в формулу (*), могут быть определены по формулам

$$A = Ma^2 \left(\frac{1-H}{H} J_2 - 2C_{22} \right); \quad B = Ma^2 \left(\frac{1-H}{H} J_2 + 2C_{22} \right); \quad C = Ma^2 \frac{J_2}{H},$$

следуемым из системы трех линейных (относительно A, B, C) уравнений, два из которых выражают гармоники второго порядка I_2 и C_{22} , а третья — динамическое сжатие H через главные моменты инерции Земли.

В формуле (*) под σ может пониматься либо поверхность геоида (или квазигеоида), либо даже физическая поверхность Земли.

Выполненное численное интегрирование по (*) для геоида¹ Стандартной Земли [2] привело к следующим результатам:

$$V_{cp} = 78352300 \text{ м}^2\text{сек}^{-2} \text{ и } W_{cp} = 78424300 \text{ м}^2\text{сек}^{-2},$$

погрешности последних значащих цифр которых вызваны, главным образом, неточностью снятия с карты [2] аномалий силы тяжести и ошибками их представительства.

Безразмерные главные моменты инерции Земли суть

$$\frac{A}{Ma^2} = 0,329430 \quad \frac{B}{Ma^2} = 0,329437; \quad \frac{C}{Ma^2} = 0,330516;$$

здесь может быть ошибочным пятый десятичный знак, что обусловлено, в основном, неточностью принятого значения динамического сжатия Земли $H=0,0032756$ [3].

Заметим, что, если под σ понимается физическая поверхность Земли, то второй интеграл в формуле (*) легко приводится к виду, более удобному для использования:

$$\int_{\sigma} W \frac{\partial(r^2)}{\partial n} d\sigma = W_0 \int_{\sigma} \frac{\partial(r^2)}{\partial n} d\sigma - \int_{\sigma} \gamma_m H^{\gamma} \frac{\partial(r^2)}{\partial n} d\sigma,$$

где H^{γ} — нормальная высота точки физической поверхности Земли, γ_m — нормальная сила тяжести на середине H^{γ} , W_0 — потенциал силы тяжести в нуле футштока, от которого высоты передаются на всю поверхность σ . В первом же интеграле (*) следует положить $\frac{\partial W}{\partial n} = -g \cos \alpha$

(α — угол наклона физической поверхности Земли к уровенной поверхности $W=\text{const}$). Использование (*) в данном случае дает $V_{cp} = 78\,239\,900 \text{ м}^2\text{сек}^{-2}$.

Автор выражает благодарность инженерам Л. Н. Ивановой, П. Г. Черняге и С. Н. Ходорову за помощь в вычислениях.

ЛИТЕРАТУРА

1. Мещеряков Г. А. Об оценке некоторых величин, характеризующих внутреннее гравитационное поле Земли. — «Геодезия, картография и аэрофотосъемка», 1973, вып. 17.
2. Стандартная Земля; геодезические параметры Земли на 1966 г. Перевод с английского. М., «Мир», 1969.
3. Фундаментальные постоянные астрономии (XXI симпозиум МАС, Париж, 27—31. V 1963) М., «Мир», 1967.

¹ В этом случае $\frac{\partial W}{\partial n} = -g$.

Работа поступила 18 января 1973 года. Рекомендована кафедрой теории математической обработки геодезических измерений Львовского политехнического института.