

## 8. Основы гравиметрии

8.1. Основы теории гравитационного потенциала. Представление потенциала в виде разложения по сферическим функциям. Сходимость разложения. Гравитационный потенциал Земли, Луны, планет. Масконы.

Будем использовать земную, вращающуюся вместе с Землёй, систему отсчёта. Началом системы отсчёта координат будет центр масс Земли.

Обозначим через  $\vec{r}'$  и  $x', y', z'$  радиус-вектор и прямоугольные координаты элементарного объёма  $d\tau$ , лежащего внутри ограничивающей поверхности Земли. Плотность Земли  $\rho$  внутри объёма  $T$  пусть будет кусочно-непрерывной функцией координат.

Обозначим через  $\vec{r}$  и  $x, y, z$  радиус-вектор и прямоугольные координаты материальной точки *единичной* массы, расположенной во внешнем пространстве.

Соответствующие сферические координаты – расстояние, широта, долгота – обозначим  $r', \varphi', \lambda'$  для внутреннего элементарного объёма и  $r, \varphi, \lambda$  для внешней точки.

Расстояние от элементарного объёма до материальной точки обозначим

$$\Delta = \sqrt{(x - x')^2 + (y - y')^2 + (z - z')^2} = \sqrt{r^2 + r'^2 - 2rr' \cos \gamma},$$

$$\cos \gamma = \frac{xx' + yy' + zz'}{rr'} = \sin \varphi \sin \varphi' + \cos \varphi \cos \varphi' \cos(\lambda - \lambda').$$

Силовая функция  $U$  действия Земли на точку единичной массы определяется законом всемирного тяготения как интеграл по всему объёму тела:

$$U = f \iiint_T \frac{\rho d\tau}{\Delta},$$

(1)

где  $f$  – гравитационная постоянная.

Так как форма Земли близка к шару, то удобно представить силовую функцию (1) в виде разложения по сферическим функциям.

Элементами сферических функций являются полиномы Лежандра  $P_n(x)$  от аргумента  $x$  порядка  $n$  и присоединённые функции Лежандра  $P_n^{(m)}(x)$  от аргумента  $x$  порядка  $n$  и степени  $m$ . Полиномы Лежандра и присоединённые функции Лежандра определены на интервале  $-1 \leq x \leq +1$ .

Существуют два полезных соотношения.

Формула для производящей функции полиномов Лежандра при выполнении условия  $r' < r$  позволяет записать следующий ряд

$$\frac{1}{\Delta} = \frac{1}{r} \sum_{n=0}^{\infty} \left( \frac{r'}{r} \right)^n P_n(\cos \gamma), \quad (2)$$

а формула сложения для полиномов Лежандра позволяет разделить в (2) зависимости от координат внутренних и внешних точек:

$$\begin{aligned} P_n(\cos \gamma) &= P_n(\sin \varphi) P_n(\sin \varphi') \\ &+ 2 \sum_{m=1}^n \frac{(n-m)!}{(n+m)!} P_n^{(m)}(\sin \varphi) \cos m\lambda \cdot [P_n^{(m)}(\sin \varphi') \cos m\lambda'] \\ &+ 2 \sum_{m=1}^n \frac{(n-m)!}{(n+m)!} P_n^{(m)}(\sin \varphi) \sin m\lambda \cdot [P_n^{(m)}(\sin \varphi') \sin m\lambda']. \end{aligned} \quad (3)$$

Интегрирование в формуле (1) выполняется только по координатам внутренних элементарных объёмов, функции от внешних точек можно вынести за знак интеграла.

Для коэффициентов  $J_n, C_{nm}, S_{nm}$  разложения геопотенциала в ряд по сферическим функциям вводится обозначение:

$$\begin{aligned} mr_0^n J_n &= - \iiint_T r'^n P_n(\sin \varphi') \rho d\tau, \\ mr_0^n C_{nm} &= \frac{2(n-m)!}{(n+m)!} \iiint_T r'^n P_n^{(m)}(\sin \varphi') \cos m\lambda', \\ mr_0^n S_{nm} &= \frac{2(n-m)!}{(n+m)!} \iiint_T r'^n P_n^{(m)}(\sin \varphi') \sin m\lambda'. \end{aligned}$$

Разложение силовой функции Земли, действующей на материальную точку единичной массы, принимает свой классический вид:

$$U = \frac{fm}{r} - \frac{fm}{r} \sum_{n=2}^{\infty} J_n \cdot \left(\frac{r_0}{r}\right)^n \cdot P_n\left(\frac{z}{r}\right) + \frac{fm}{r} \sum_{n=2}^{\infty} \left(\frac{r_0}{r}\right)^n \sum_{m=1}^n P_n^{(m)}\left(\frac{z}{r}\right) \cdot (C_{nm} \cos m\lambda + S_{nm} \sin m\lambda).$$

(4)

В формуле (4) использованы обозначения:

$m$  – масса Земли,

$fm$  – геоцентрическая гравитационная постоянная,

$r_0$  – экваториальный радиус Земли.

Величины  $J_n$  называются коэффициентами при *зональных* гармониках, величины  $C_{nm}$ ,  $S_{nm}$  называются коэффициентами при *тессеральных* и, в случае равенства  $n=m$  – коэффициентами при *секториальных* гармониках разложения гравитационного поля Земли в ряд по сферическим функциям.

Разложение (4) сходится абсолютно и равномерно во всех точках пространства, расположенных от центра Земли дальше, чем самая удалённая точка поверхности. Тем не менее, сходимость разложения очень медленная.

В таблице представлены приблизительные оценки числовых значений некоторых коэффициентов для планет Солнечной системы:

	Меркурий	Венера	Земля	Марс	Юпитер	Сатурн
$J_2 \cdot 10^6$	0.206	0.007	1082.63	1960.0	14735.0	16292.0
$J_3 \cdot 10^6$	58.65	-243.02	2.53	36.0	0.0	0.0
$J_4 \cdot 10^6$	47.9	35.0	-1.63	-32.0	-588.0	-931.0

Гравитационное поле планет-гигантов соответствует модели равновесия быстро вращающегося жидкого тела. Медленное вращение и резонансные соотношения Меркурия и Венеры привели к большому отличию центра масс и геометрического центра (коэффициент  $J_3$ ). В случае Земли числовое значение коэффициента  $J_2$  в 1000 раз превосходит значения других коэффициентов.