

нивелирно-гравиметрическим ходам определены вероятнейшие значения $\frac{dg}{dn}$ и $\frac{d^2g}{dn^2}$ (таблица).

Таким образом, вторая производная силы тяжести по направлению отвесной линии $\frac{d^2g}{dn^2}$ очень мала, но умноженная на $\frac{1}{3} H$ (см. формулу (7)) при больших высотах она является значительной величиной.

Вероятнейшие значения $\frac{dg}{dn}$, $\frac{d^2g}{dn^2}$ и средние квадратические ошибки их определения

Номер нивелирно-гравиметрического хода	$x = \frac{dg}{dn}$	$y = \frac{d^2g}{dn^2}$	m_x	m_y
1	+0,2138	+0,0000394	$\pm 0,0022$	$\pm 0,0000082$
2	+0,2043	+0,0000933	$\pm 0,0029$	$\pm 0,0000501$
3	+0,1971	+0,0000275	$\pm 0,0021$	$\pm 0,0000223$

Можно предположить, что разные значения $\frac{d^2g}{dn^2}$ отражают различное геологическое строение в местах, где проложены нивелирно-гравиметрические ходы.

Список литературы: 1. Илькив Р. Р. Опыт определения вертикального градиента силы тяжести по измеренному геопотенциалу. — «Геодезия, картография и аэрофотосъемка», 1972, вып. 15. 2. Мигаль Н. К. Несколько слов об основных проблемах теории фигуры Земли. — «Геодезия, картография и аэрофотосъемка», 1965, вып. 3.

Работа поступила 27 апреля 1977 года. Рекомендована кафедрой прикладной геодезии Львовского политехнического института.

УДК 528.28

В. В. КИРИЧУК, канд. техн. наук, Ф. Д. ЗАБЛОЦКИЙ, канд. техн. наук
Львовский политехнический институт

АСТРОНОМИЧЕСКАЯ РЕФРАКЦИЯ В АТМОСФЕРЕ ВЕНЕРЫ

Успехи в исследовании планет Солнечной системы, и в первую очередь Венеры и Марса, достигнутые благодаря применению автоматических межпланетных станций, позволяют решать целый ряд научных задач, в том числе задачу определения астро-

номических рефракций в атмосферах этих планет [2, 9]. Решение данной задачи обеспечивает относительно большой объем информации об атмосферах Венеры и Марса. Кроме того, в настоящее время определение астрономической рефракции становится актуальным вследствие возрастающей сложности и объема экспериментов, выполняемых в атмосферах и на поверхности этих планет новыми автоматическими станциями.

Астрономическую рефракцию можно рассчитать для произвольной атмосферы, зная:

а) строение атмосферы, т. е. среднюю температуру и парциальное давление всех газов, составляющих атмосферу, включая водяной пар, на любых высотах над поверхностью планеты;

б) состав атмосферы, т. е. процентное содержание каждого газа, входящего в атмосферу;

в) удельную рефракцию каждого газа, составляющего атмосферу.

Для расчета рефракции в атмосфере Венеры воспользуемся моделью ее атмосферы, построенной на основании исследований АМС * «Венера»-4, 5, 6, 7, 8 [3—6]. Обоснованность этой модели подтверждена исследованиями АМС «Венера»-9, 10 [1].

Модель атмосферы Венеры представлена в виде значений температуры, давления и плотности ее «воздуха» в интервале высот 6—1000 км относительно средней поверхности планеты (средний радиус 6050 км) [4].

Значения параметров атмосферы приведены через каждые 2 км до высоты 100 км, через 5 км — до 170 км, через 10 км — до 200 км, через 25 км — до 500 км, через 50 км — до 700 км и через 100 км — до 1000 км. В качестве наиболее достоверного участка авторы модели считали интервал высот 0—80 км. Поэтому в дальнейшем при практических вычислениях мы ограничимся участком модели атмосферы Венеры высотой до 100 км включительно.

Согласно той же модели [4], атмосфера Венеры состоит на 97% из углекислого газа, 2% азота и 1% водяного пара и других примесей. Однако поскольку содержание азота, водяного пара и других примесей определено в настоящее время с большими погрешностями [3], то условимся считать, что атмосфера Венеры состоит только из углекислого газа. Это позволит значительно упростить вычисление показателя преломления венерианского «воздуха». Так, известное уравнение Лоренц-Лоренца [7]

$$\frac{n^2 - 1}{n^2 + 2} = \sum_i R_i \rho_i, \quad (1)$$

где R_i и ρ_i — удельная рефракция и парциальная плотность компонент газовой смеси, приводим в этом случае к уравнению

$$\frac{n^2 - 1}{n^2 + 2} = R_{CO_2} \cdot \rho_{CO_2}. \quad (2)$$

* Автоматическая межпланетная станция.

Решим уравнение (2) относительно показателя преломления n

$$n^2 = 1 + (n^2 + 2) \cdot R \cdot \rho^*, \quad (3)$$

или $n = [1 + (n^2 + 2) R \cdot \rho]^{1/2} = 1 + \frac{1}{2} (n^2 + 2) R \cdot \rho -$

$$-\frac{1}{8} [(n^2 + 2) R \cdot \rho]^2 + \frac{3}{48} [(n^2 + 2) R \cdot \rho]^3 - \dots \quad (4)$$

Обозначим последние три члена разложения (4) через I, II и III и выполним их оценку для нескольких уровней в атмосфере Венеры. Результаты этих вычислений приведены в табл. 1.

Таблица
Оценка влияния членов II и III на показатель преломления

$H, \text{ км}$	n_H	$\rho_H (\text{г}/\text{см}^3)$	R	II	III
0	1,016	$6,73 \times 10^{-2}$	0,153	$122,0 \times 10^{-6}$	$2,0 \times 10^{-6}$
10	1,009	$3,99 \times 10^{-2}$		$43,0 \times 10^{-6}$	$0,4 \times 10^{-6}$
20	1,005	$2,20 \times 10^{-2}$		$13,0 \times 10^{-6}$	$7,0 \times 10^{-8}$
35	1,002	$7,54 \times 10^{-3}$		$1,5 \times 10^{-6}$	$2,5 \times 10^{-9}$

П р и м е ч а н и е. Методика расчета удельной рефракции R и показателя преломления n_H описана ниже.

Из табл. 1 видно, что при точных расчетах астрономической рефракции в атмосфере Венеры погрешность определения показателя преломления не должна превышать $\pm 1 \times 10^{-6}$. В формуле (4) в зависимости от высоты слоя необходимо удерживать: 1) при $H \leq 10$ км все члены разложения; 2) при $10 \leq H \leq 35$ км член I—II; 3) при $H > 35$ км член I.

Таким образом, в отличие от вычислений рефракции в земной атмосфере, где используется известное соотношение Дэла Гладстона

$$n = 1 + c\rho,$$

обеспечивающее необходимую точность **, для атмосферы Венеры, в зависимости от высоты слоев воздуха, показатель преломления следует определять так:

- для $H \leq 10$ км по формуле (4);
- для $10 \leq H \leq 35$ км по формуле

$$n = 1 + \frac{1}{2} (n^2 + 2) R \cdot \rho - \frac{1}{8} [(n^2 + 2) R \cdot \rho]^2; \quad (5)$$

* Индекс CO_2 опущен, поскольку все расчеты выполняются для атмосферы, состоящей только из углекислого газа.

** В формуле (5) $c = \text{const}$ принято для всей атмосферы [8].

омле-
в) для $H > 35$ км по формуле

$$(3) \quad n = 1 + \frac{1}{2} (n^2 + 2) R \cdot \rho. \quad (7)$$

В формулы (4), (6), (7) входит удельная рефракция R . Получим ее значение для углекислого газа, исходя из следующих соображений.

(4) Согласно дисперсионной формуле, для показателя преломления углекислого газа при нормальных условиях ($t_0 = 15,16^\circ\text{C}$ и $P_0 = 1013,25$ мб) имеем [10]

$$(5) \quad (n_0 - 1) \times 10^8 = 22822,1 + 117,8 \sigma^2 + \frac{2406030}{(130 - \sigma^2)} + \frac{15997}{(38,9 - \sigma^2)}, \quad (8)$$

где $\sigma^2 = \frac{1}{\lambda^2}$ — величина, обратно пропорциональная длине волны излучаемого света. Подставив в формулу (8) $\lambda = 0,550$ мк, что соответствует середине спектра видимого излучения, получим

$$(6) \quad n_0 = 1 + 42651,7 \times 10^{-8}. \quad (9)$$

Далее, из уравнения (2) для нормальных условий следует, что

$$(7) \quad R = \frac{n_0^2 - 1}{n_0^2 + 2} \cdot \frac{1}{\rho_0}. \quad (10)$$

Плотность углекислого газа при нормальных условиях найдем по известному соотношению (11)

$$(8) \quad \rho_0 = 529,37 \cdot \frac{P_0}{T_0} = 1860,9 \text{ г/м}^3, \quad (11)$$

а затем по формуле (10) получим значение удельной рефракции углекислого газа $R = 0,152789$.

Значение удельной рефракции, как известно [7], характеризуется поляризуемостью среды и не зависит от давления и температуры. Следовательно, для данной среды (углекислого газа) найденное нами значение R является константой для всего возможного диапазона изменения плотности среды.

Поэтому запишем формулу (4) в следующем виде:

$$(9) \quad n = 1 + k\rho - k_1\rho^2 + k_2\rho^3, \quad (12)$$

$$(10) \quad \left. \begin{aligned} k &= 1/2 (n^2 + 2) \cdot R; \\ k_1 &= 1/8 [\sqrt[2]{n^2+2} \cdot R]^2; \\ k_2 &= 3/48 [(n^2+2) \cdot R]^3. \end{aligned} \right\} \quad (13)$$

В дальнейшем для расчета показателя преломления будем пользоваться, учитывая также уравнения (7) и (13), формулой вида

$$(11) \quad n = 1 + k\rho. \quad (14)$$

Это оправдано как с точки зрения неполноты в данный момент информации о строении и составе атмосферы Венеры, так и с точки зрения вносимых в вычисления рефракций погрешностей за счет этих упрощений. Использование уравнения вместо (12) вносит по приближенной оценке погрешность в вычисление рефракции в горизонте примерно $(-117'')$ при общем значении рефракции $\Theta \approx 5^\circ$.

Таблица

Зависимость коэффициента k от высоты

$H, \text{ км}$	0	10	20	30	40	50	60	70	80
k	0,231590	0,230587	0,229956	0,229569	0,229389	0,229233	0,229200	0,229187	0,229174

Формула (14) внешне подобна уравнению Дэля-Гладстона (5), но в отличие от входящей в него константы c коэффициент k в формуле (14) будет изменяться с высотой. Это объясняется тем, что для атмосферы Венеры (нижних ее слоев) величина $(n-1)$ на два порядка больше, чем для атмосферы Земли и, следовательно, для величины k нельзя использовать, как в уравнении Дэля-Гладстона, приближенное равенство $=\frac{1}{2}(n^2+2) \cdot R \approx 1,5 R$.

Чтобы установить зависимость коэффициента k от высоты, вычислим его значения для диапазона высот 0—100 км с помощью следующих соотношений:

$$n \approx 1 + 1,5 R \cdot \rho; \quad k = \frac{1}{2} (n^2 + 2) \cdot R.$$

Результаты вычислений приведены в табл. 2. Из нее следует, что зависимость коэффициента k от высоты необходимо учитывать вплоть до уровня 80 км при точном вычислении рефракции, т. е. при $\Delta n = \pm 1 \times 10^{-6}$, и лишь в более высоких слоях атмосферы можно полагать $k = 1,5 \cdot R = \text{const}$.

Рассмотрим теперь вычисление астрономической рефракции в атмосфере Венеры. Для этого представим с помощью уравнения (14) известный интеграл рефракции [12]

$$\theta = \int_{n_0}^1 \frac{dn}{n} \frac{1}{\sqrt{\left[\frac{n(a+H)}{n_0 a} \right]^2 - \frac{1}{\sin^2 z}}}$$

в виде

$$\theta = \int_{\rho_0}^{\rho_{100 \text{ км}}} \frac{k \cdot \sin z}{(1+k\rho)^2} \cdot \left(1 + \frac{H}{a} \right) \cdot \left[1 - \frac{(1+k\rho_0)^2 \sin^2 z}{(1+k\rho)^2 \left(1 + \frac{H}{a} \right)^2} \right]^{-1/2} d\rho.$$

Интеграл (16) будем вычислять численным методом; для этого участок модели атмосферы Венеры в диапазоне высот 0—100 м разобьем на 50 двухкилометровых слоев и представим интеграл (16) в виде суммы интегралов

$$\theta = \sum_{i=0}^{49} \int_0^{2\text{км}} \frac{k_i \cdot \sin z}{(1 + k_i \rho_i)^2} \cdot \frac{(1 + k_0 \rho_0)}{\left(1 + \frac{H_{0i} + h}{a}\right)} \times \\ \times \left[1 - \frac{(1 + k_0 \rho_0)^2 \sin^2 z}{(1 + k_i \rho_i)^2 \cdot \left(1 + \frac{H_{0i} + h}{a}\right)^2} \right] d\rho_i. \quad (17)$$

В каждом из этих слоев будем использовать линейную зависимость плотности от высоты

$$\rho_i = \rho_{0i} + b_i \cdot h, \quad (18)$$

где ρ_{0i} — плотность на нижней границе i -го слоя согласно модели атмосферы; b_i — коэффициент, предварительно рассчитываемый для каждого слоя по формуле

$$b_i = \frac{\rho_{0i+1} - \rho_{0i}}{2};$$

h — текущая высота внутри слоя.

Тогда с учетом уравнения (18) окончательно получим

$$\theta = \sum_{i=0}^{49} \int_0^{2\text{км}} \frac{k_i b_i \sin z}{[1 + k_i (\rho_{0i} + b_i h)]^2} \cdot \frac{(1 + k_0 \rho_{00})}{\left(1 + \frac{H_{0i} + h}{a}\right)} \times \\ \times \left[1 - \frac{(1 + k_0 \rho_{00})^2 \sin^2 z}{[1 + k_i (\rho_{0i} + b_i h)]^2 \cdot \left[1 + \frac{H_{0i} + h}{a}\right]^2} \right]^{-1/2} dh, \quad (19)$$

где ρ_{00} — плотность «воздуха» у поверхности; k_0 — значение коэффициента k формулы (14) у поверхности; k_i — значение коэффициента k формулы (14) для середины i -го слоя, найденное по формулам (15); H_{0i} — высота нижней границы i -го слоя над поверхностью; a — средний радиус Венеры.

Значения θ (19) были вычислены на ЭВМ «М-222» для диапазона зенитных расстояний 0—80°. Причем исходными величинами являлись массивы чисел ρ_{0i} , b_i , k_i , H_{0i} ($i=0, \dots, 49$), а также k_0 , ρ_{00} и a . Эти данные предварительно выбирали и вычисляли согласно модели атмосферы Венеры [4]. Полученные значения астрономической рефракции по отдельным слоям и по всему 100-километровому участку модели атмосферы при-

ведены в табл. 3. Кроме того, из анализа данных табл. 3 следует, что для вычисления астрономической рефракции в атмосфере Венеры с точностью до $\pm 1''$ необходимо детально учитывать нижний 100-километровый слой атмосферы; влияние остальных слоев (от 100 км до 1000 км), очевидно, не превысит $\pm 1''$. Напомним, что для Земли аналогичная точность достигается при детальном учете лишь нижних 30 км атмосферы.

Таблица 3

**Астрономическая рефракция в атмосфере Венеры при $t=477^{\circ}\text{C}$,
 $P=73038,8 \text{ мм. рт. ст.}, n_0=1,015586, \rho_0=6,73 \times 10^{-2} \text{ г/см}^3$**

z	$H, \text{ км}$			
	40	60	80	100
0°	00'',0	00'',0	00'',0	00'',0
5	258,5	277,2	279,0	279,0
10	521,0	558,7	562,4	562,5
15	791,8	849,2	854,9	855,0
20	1075,9	1153,8	1161,6	1161,7
25	1379,0	1478,9	1488,8	1489,0
30	1708,3	1832,1	1844,4	1844,6
32,5	1885,7	2022,4	2035,9	2036,2
35	2073,4	2223,7	2238,6	2238,9
37,5	2273,2	2438,0	2454,3	2454,6
40	2487,0	2667,4	2685,2	2685,6
45	2966,4	3181,7	3203,0	3203,4
47,5	3237,7	3472,8	3496,0	3496,5
50	3534,5	3791,2	3816,6	3817,1
52,5	3860,2	4140,8	4168,5	4169,0
55	4218,5	4525,4	4555,6	4556,0
57,5	4612,5	4948,2	4981,2	4981,9
60	5053,1	5420,5	5456,6	5457,3
62,5	5543,1	5945,1	5984,6	5985,4
65	6077,6	6517,0	6560,0	6560,9
67,5	6657,6	7136,8	7183,7	7184,6
70	7321,6	7842,4	7893,3	7894,3
72,5	8080,0	8643,2	8698,2	8699,3
75	8937,5	9542,6	9601,7	9602,9
77,5	9939,4	10560,9	10623,1	10624,4
80	11200,4	11837,8	11904,1	11905,5

Выполненное исследование, естественно, не претендует на полное решение проблемы рефракции в атмосфере Венеры, а является лишь одной из первых попыток изучения этого вопроса.

Список литературы: 1. Авдуевский В. Н. Выдающийся успех советской космонавтики. — «Правда», 1976, 19. II. 2. Александров Ю. В. [и др.]. Условия проведения астрономических наблюдений с поверхности Марса. — «Вестник Харьковского ун-та», 1975, № 1, 29, 10. 3. Конашенок В. Н. [и др.]. Новое о Венере и Марсе. М., Гидрометиздат, 1970, с. 50. 4. Кузьмин А. Д., Маров М. Я. Физика планеты Венера. М., «Наука», 1974. 5. Маров М. Я. Модель атмосферы Венеры. — «Докл. АН СССР», 1971, 196, № 1. 6. Ма-

ров М. Я., Рябов О. Л. Модель атмосферы Венеры. Препринт ИМП, АН СССР, М., 1972, № 39. 7. Нефедьева А. И. Астрономическая рефракция, ч. 2. — «Изв. АОЭ», Казань. Изд-во Казанского ун-та, 1973, № 40. 8. Труды ЦНИИГАиК М., Геодиздат, 1952, вып. 102. 9. Шашилов Г. Г. Аналитический расчет астрономической рефракции в атмосфере Марса. — «Изв. вузов. Геодезия и аэрофотосъемка», 1974, 6. 10. Edlen B. Metrologia, 1966, 2, 71. 11. Owens J. C. Optical refraktive index of air: dependence on pressure, temperature and composition. — «Applied Optics», 1967, № 1, p. 51—59. 12. Sugawa C. On the numerical integration of astronomical refraction. — «Publ. Astron. Soc. Jap.», 1955, 7, № 4, p. 163—175.

Работа поступила 1 февраля 1977 года.
Рекомендована кафедрой теории математической обработки геодезических измерений Львовского политехнического института.

УДК 528.11+519

В. В. КИРИЧУК, канд. техн. наук, В. А. СКРЫЛЬ
Львовский политехнический институт

НЕКОТОРЫЕ АСПЕКТЫ ПРИМЕНЕНИЯ ОБОБЩЕННОЙ ОРТОГОНАЛИЗАЦИИ В МЕТОДЕ КОЛЛОКАЦИИ

Для математической обработки результатов измерений в настоящее время за рубежом широко используют метод коллокации (унифицированный метод наименьших квадратов), включающий одновременно уравнивание, прогнозирование и фильтрацию по методу наименьших квадратов.

Применение данного метода для обработки геодезических измерений основывается на том, что результат любого геодезического измерения можно разделить на три компоненты:

1) систематическую часть, соответствующую истинным значениям измеряемых объектов;

2) случайную часть, отражающую влияние на результаты измерений случайного процесса, изучение которого является не менее важным, чем нахождение наилучших оценок истинных значений измеряемых объектов (например, влияние рефракционного поля, движений земной коры и т. п.);

3) случайную часть, обусловленную влиянием собственно случайных ошибок измерений.

Формальная математическая модель, лежащая в основе метода коллокации, — коррелатный метод уравнивания с дополнительными неизвестными. Причем задача уравнивания решается с помощью следующих соотношений [5]:

$$x = AX + s' + n; \quad (1) \quad AX + Bv - x = 0; \quad (2)$$

$$v = [s^T (s' + n)^T]; \quad (3)$$