

## БАРОКЛИННАЯ МОДИФИКАЦИЯ БАРОТРОПНОЙ МОДЕЛИ БОЛЬШОГО КРАСНОГО ПЯТНА ЮПИТЕРА

М.В.Незлин

Показано, что учет вертикального волнового движения, связанного с градиентом плотности атмосферы по высоте, позволяет привести солитонную модель Пятна Юпитера [1] в хорошее количественное соответствие с данными наблюдений.

В работе Петвиашвили [1] была предложена модель, согласно которой Большое Красное Пятно Юпитера представляет собой антициклонический солитон Россби, дрейфующий в атмосфере планеты на запад и вращающийся вокруг собственной оси против глобального вращения планеты. Модель [1] отличается от другой солитонной модели Пятна [2] простотой и доступностью для экспериментальной проверки [3]. Эта модель качественно согласуется с наблюдениями, но существенно расходится с ними количественно — в отношении размеров Пятна, скорости его дрейфа (вдоль параллели) и периода собственного вращения Пятна. Модель [1] является баротропной: в ней не учитывается вертикальное волновое движение, связанное с градиентом плотности атмосферы по вертикали. Цель данной заметки состоит в том, чтобы показать, что простой учет вертикального волнового движения (т.е. так называемого бароклинного эффекта) в солитоне позволяет привести модель [1] в хорошее количественное согласие с данными наблюдений.

Дисперсионное уравнение для волн Россби в слое мелкой атмосферы постоянной эквивалентной глубины имеет вид [4]:

$$\omega = \frac{\beta k_x}{k_x^2 + k_y^2 + k_z^2 f_o^2 / N^2}, \quad (1)$$

где  $\omega$  — угловая частота волны,  $k_x, k_y, k_z$  — волновые числа колебаний вдоль широты, долготы и вертикали соответственно,  $f_o = 2\Omega_o \sin\phi$  — параметр Кориолиса,  $\Omega_o$  — угловая частота вращения планеты,  $\phi$  — широта,  $\beta = -(2\Omega_o/R) \cos\phi$ ,  $R$  — радиус планеты,  $N$  — частота Брунта — Вайсяля вертикальных колебаний среды, устойчивой по отношению к конвекции:

$$N^2 = -\frac{g}{\rho} \frac{d\rho}{dz} - \frac{g^2}{c_s^2}, \quad (2)$$

$g$  — ускорение свободного падения,  $c_s$  — скорость звука. Верхнюю оценку  $N$  получим для изотермической атмосферы, плотность которой  $\rho(z)$  убывает по вертикали по бoльцмановскому закону с эквивалентной высотой  $H_o$ :

$$N = \left[ \frac{(\gamma - 1)}{\gamma} \frac{g}{H_o} \right]^{1/2}, \quad (2')$$

где  $T$  – температура атмосферы,  $\gamma = 1,4$  – показатель адиабаты. Уравнению (1) удовлетворяют следующие разновидности волн Россби [4]: *баротропная* мода, существующая независимо от  $d\rho/dz$  и единственно учитываемая в модели [1]:

$$k_z^{(o)} = \left( \frac{N^2}{gH_0} \right)^{1/2}, \quad (3)$$

*бароклинные* моды (не учитываемые в модели [1]):

$$k_z^{(m)} = \frac{m\pi}{H_0}, \quad m = 1, 2, 3, \dots \quad (4)$$

Дисперсионное уравнение (1) для всех мод имеет одинаковый вид:

$$\omega = \frac{\beta k_x}{k_x^2 + k_y^2 + 1/r_R^2}, \quad (5)$$

причем для баротропной моды  $r_R = r_e$ , для бароклинных мод  $r_R = r_i$ , где параметры  $r_e$  и  $r_i$  – соответственно внешний и внутренний радиусы Россби:

$$r_e = \frac{(gH_0)^{1/2}}{f_0}, \quad r_i = \frac{NH_0}{m\pi f_0}. \quad (6)$$

В баротропной модели [1] диаметр солитона  $2a$ , скорость его дрейфа относительно планеты  $V_x$  и период собственного вращения солитона  $T_r = 2\pi/\omega_r$  определяются соотношениями

$$\left. \begin{aligned} 2a &\approx 3,5 r_e (h)^{-1/2}, \\ V_x &\gtrsim \beta r_e^2, \\ \frac{\omega_r}{f_0} &\approx \frac{1}{3} h^2 \end{aligned} \right\} \quad (7)$$

где  $h = \frac{\Delta H}{H_0}$  – относительное возвышение (амплитуда) солитона.

В бароклинной модификации рассматриваемой модели следует заменить  $r_e$  на  $r_i$ , т.е. положить

$$\left. \begin{aligned} 2a &\approx 3,5 r_i (h)^{-1/2}, \\ V_x &\gtrsim \beta r_i^2, \\ \frac{\omega_r}{f_0} &\approx \frac{1}{3} h^2 \left( \frac{r_e}{r_i} \right)^2 \end{aligned} \right\} \quad (8)$$

1) Из соотношения (5) работы [1] имеем:  $\omega_r a \approx f_0 r_e^2 h/a$ , откуда  $\frac{\omega_r}{f_0} \approx \frac{r_e^2}{a^2} h \approx \frac{r_e^2}{r_R^2} \frac{h^2}{3}$ , причем для баротропной моды  $r_R = r_e$ , для бароклинных мод  $r_R = r_i$ .

Видно, что различия в параметрах баротропного и бароклинного солитонов определяются величиной отношения  $r_e / r_i$  ( в различных степенях). Это отношение, согласно (2') и (6), составляет: для  $m = 1$

$$\frac{r_e}{r_i} \approx \left( \frac{\pi^2 \gamma}{\gamma - 1} \right)^{1/2} \approx 6. \quad (9)$$

Наблюдения [5 - 7] дают для Юпитера и Большого Красного Пятна такие цифры:  $\Omega_o = 1,74 \cdot 10^{-4} \text{ сек}^{-1}$ ,  $\omega_r \approx 1,1 \cdot 10^{-5} \text{ сек}^{-1}$ ,  $R = 71000 \text{ км}$ ,  $g = 2,5 \cdot 10^3 \text{ см} \cdot \text{сек}^{-2}$ , широта Пятна  $\phi = -22^\circ$ ,  $T = 130\text{К}$ ,  $H_o \approx 20 \text{ км}$ , диаметр Пятна по меридиану - 10000 км, по параллели - 20000 км,  $N = 2 \cdot 10^{-2} \text{ сек}^{-1}$  (см. также (2')), скорость дрейфа Пятна на запад - около 3 м/сек, амплитуда антициклона в Пятне (среднее из двух определений в [6])  $h = 10^{-1}$ . Из этих цифр и соотношения (6) имеем:  $r_e \approx 6000 \text{ км}$ ,  $r_i \approx 1000 \text{ км}$  ( $m = 1$ ). По приведенным данным построена таблица.

	$r_e / r_R$	$2a, 10^3 \text{ км}$	$V_x, \text{ м/сек}$	$\omega_r / f_o$
Баротропная модель [1]	1	66	160	$3 \cdot 10^{-3}$
Бароклинная модель, $m = 1$	6	11	4,5	$11 \cdot 10^{-2}$
Наблюдения	—	10 - 20	3	$9 \cdot 10^{-2}$

Из таблицы видно, что наблюдаемый размер Пятна в (3 - 7) раз меньше, скорость дрейфа в 50 раз меньше, а частота собственного вращения - в 30 раз больше, чем это предсказывает баротропная модель [1]. В то же время, бароклинная модификация этой модели при  $m = 1$  находится в хорошем согласии с результатами наблюдений. Интересно было бы сравнить параметры более мелких пятен Юпитера с бароклинными модами высших порядков ( $m > 1$ ).

Поступила в редакцию  
8 июня 1981 г.

### Литература

- [1] В.И.Петвиашвили. Письма в ЖЭТФ, 32, 632, 1980.
- [2] T.Maxworthy, L.G.Redekopp. Icarus, 29, 261, 1976.; Science, 210, 1350, 1980.
- [3] С.В.Антипов, М.В.Незлин, Е.Н.Снежин, А.С.Трубников. Письма в ЖЭТФ, 33, 368, 1981.
- [4] В.М.Каменкович, А.С.Монин. Сб. Физика океана, под ред. В.М.Каменковича и А.С.Монины, т.2, гл.1. М., изд. Наука, 1978; А.С.Монин, М.Н.Кошляков. Сб. Нелинейные волны, Горький. изд. Наука, 1979, стр. 258.

- [ 5] 'V.R.Eshleman, G.L.Tyler, 'G.E.Wood; 'G.F.Lindal, 'J.D.Anderson,  
'G.S.Levy. Science, 204, 978, 1979.
- [6] 'C.W.Hord et. al. Science, 206, 956, 1979.
- [7] D.N.Beaumont. Icarus, 41, 400, 1980.
-