

И. КИБЕЛЬ

**МАТЕМАТИЧЕСКАЯ ТЕОРИЯ ПЕРЕМЕЩЕНИЯ ФРОНТА
В АТМОСФЕРЕ ***

(Представлено академиком О. Ю. Шмидтом 15 I 1937)

Мы рассматриваем движение двух воздушных масс, отделенных друг от друга фронтальной поверхностью, сопровождающееся нелинейными деформациями и перемещениями этой поверхности. Движения предполагаются «зональными», т. е. предполагается, что все метеорологические элементы, так же как и уравнение поверхности фронта, зависят только от двух координат (y, z) и времени (t). Учитывается действие силы тяжести и силы Кориолиса; принимается в расчет наличие поверхности земли, каковая считается плоскостью.

Мы отбрасываем вертикальное ускорение $\frac{\partial w}{\partial t}$ по сравнению с ускорением силы тяжести (g) и считаем, что горизонтальные компоненты скоростей не зависят от z (вертикальная координата). Никаких других ограничений мы не делаем: движение может быть вихревым, плотность — переменной, а среда — баротропной или бароклининой.

Уравнения движения принимают вид:

$$\begin{aligned}\frac{\partial u_i}{\partial t} + v_i \frac{\partial u_i}{\partial y} - 2\omega v_i &= 0, \\ \frac{\partial v_i}{\partial t} + v_i \frac{\partial v_i}{\partial y} + 2\omega u_i &= - \frac{\partial q_i}{\partial y} = - \frac{1}{\rho_i} \frac{\partial p_i}{\partial y}, \\ g &= - \frac{1}{\rho_i} \frac{\partial p_i}{\partial z},\end{aligned}$$

где p_i — давление, ρ_i — плотность, ω — проекция на ось z угловой скорости вращения земли, $q_i = q_i(y, t)$ — новая неизвестная функция, $i = 1$ для «теплой» массы, $i = 2$ — для «холодной» массы.

Тогда p_i и ρ_i могут быть определены из соотношений:

$$p_i = \pi_i(q_i - gz; t); \quad \rho_i = \frac{\partial \pi_i}{\partial q_i}.$$

* Сокращенное изложение работы, которая будет напечатана полностью в «Трудах Главной геофизической обсерватории» (Ленинград).

где $\pi_i(q_i - gz; t)$ —произвольные функции своих двух аргументов, характеризующие состояние воздуха в той и другой средах. Уравнение неразрывности позволяет определить ω_1 и ω_2 в виде

$$g\rho_1\omega_1 = \frac{\partial}{\partial t} [\pi_1(q_1 - gz; t) - \pi_1(q_1; t)] + \frac{\partial}{\partial y} v_1(y, t) [\pi_1(q_1 - gz; t) - \pi_1(q_1; t)],$$

$$g\rho_2\omega_2^* = \frac{\partial}{\partial t} \pi_2(q_2 - gz; t) + \frac{\partial}{\partial y} [v_2(y, t) \pi_2(q_2 - gz; t)].$$

Наличие фронтальной поверхности приводит к условиям:

$$\pi_1(q_1 - g\zeta; t) = \pi_2(q_2 - g\zeta; t),$$

$$\frac{\partial}{\partial t} [\pi_1(q_1 - g\zeta; t) - \pi_1(q_1; t)] = -\frac{\partial}{\partial y} v_1(y, t) [\pi_1(q_1 - g\zeta; t) - \pi_1(q_1; t)],$$

$$\frac{\partial}{\partial t} \pi_2(q_2 - g\zeta; t) = -\frac{\partial}{\partial y} [v_2(y, t) \pi_2(q_2 - g\zeta; t)],$$

где $z = \zeta(y, t)$ —неизвестное уравнение фронтальной поверхности, и это позволяет ввести две функции $\psi_1(y, t)$, $\psi_2(y, t)$ из соотношений:

$$\pi_1(q_1; t) - \pi_1(q_1 - g\zeta; t) = \frac{\partial \psi_1}{\partial y}; \quad v_1 \frac{\partial \psi_1}{\partial y} = -\frac{\partial \psi_1}{\partial t};$$

$$\pi_2(q_2; t) = \frac{\partial \psi_2}{\partial y}; \quad v_2 \frac{\partial \psi_2}{\partial y} = -\frac{\partial \psi_2}{\partial t},$$

при этом u_i могут быть найдены по формуле

$$u_i = 2\omega y + \Phi_i(\psi_i),$$

где Φ_i —функция, определенная начальными данными.

Задача сводится к решению системы уравнений:

$$\left. \begin{aligned} \left[-RT_0 \left(1 - \frac{p}{p_0} \right) + v_1^2 \right] \frac{\partial^2 \psi_1}{\partial y^2} - RT_0 \left(1 - \frac{p}{p_0} \right) \frac{\partial^2 \psi_2}{\partial y^2} + 2v_1 \frac{\partial^2 \psi_1}{\partial t \partial y} + \frac{\partial^2 \psi_1}{\partial t^2} = \\ = 2\omega u_1 p_0 \left(1 - \frac{p}{p_0} \right), \\ -RT_0 \frac{p}{p_0} \frac{\partial^2 \psi_1}{\partial y^2} + \left[-R \left(T_0 \frac{p}{p_0} + T_2 - T_1 \right) + v_2^2 \right] \frac{\partial^2 \psi_2}{\partial y^2} + \\ + 2v_2 \frac{\partial^2 \psi_2}{\partial y \partial t} + \frac{\partial^2 \psi_2}{\partial t^2} = 2\omega u_2 p, \end{aligned} \right\} \quad (A)$$

где R —газовая постоянная, $p_0(y, t)$ и $T_0(y, t)$ —давление и температура на поверхности земли, $p = p(y, t)$ —давление вдоль фронтальной поверхности, $T_1(y, t)$ и $T_2(y, t)$ —температура в первой и второй массах вдоль фронтальной поверхности (все эти функции определяются через $\frac{\partial \psi_1}{\partial y}$, $\frac{\partial \psi_2}{\partial y}$, t , коль скоро π_i известны, как функции своих аргументов).

Система (А) есть система гиперболического типа, имеющая, в условиях метеорологически интересных, 4 семейства действительных характери-

* Мы предполагаем, что вторая среда ограничена фронтом, свободной поверхностью и поверхностью земли.

стик. В плоскости (y, t) направление $\frac{dy}{dt}$ характеристик следует находить из алгебраического уравнения 4-й степени:

$$\left(\frac{dy}{dt} - v_1\right)^2 \left(\frac{dy}{dt} - v_2\right)^2 - R \left[\left(\frac{dy}{dt} - v_1\right)^2 \left(T_0 \frac{p}{p_0} + T_2 - T_1\right) + \left(\frac{dy}{dt} - v_2\right)^2 T_0 \left(1 - \frac{p}{p_0}\right) \right] - R^2 T_0 \left(1 - \frac{p}{p_0}\right) (T_2 - T_1) = 0.$$

Два из корней этого уравнения имеют величину порядка 10^2 м/сек., два других— 10^0 — 10^1 м/сек. Характеристики, отвечающие этим последним корням, можно взять за новые линии координат (λ, μ) . При этом производные по времени от четырех функций

$$p_0, \quad p, \quad \varepsilon = \frac{v_1 + v_2}{2}, \quad \nu = \frac{v_2 - v_1}{2},$$

взятые вдоль λ и вдоль μ , связаны будут четырьмя соотношениями:

$$\begin{aligned} & \left[\xi^3 - 2\nu\xi^2 - RT_0\xi + 2RT_0\nu \left(1 - \frac{p}{p_0}\right) \right] \left(\frac{d \ln p}{dt}\right)_{\lambda, \mu} + RT_0\xi \left(\frac{d \ln p_0}{dt}\right)_{\lambda, \mu} + \\ & + \xi^2 \left(\frac{d\varepsilon}{dt}\right)_{\lambda, \mu} + \left[\xi^2 - 2RT_0 \left(1 - \frac{p}{p_0}\right) \right] \left(\frac{d\nu}{dt}\right)_{\lambda, \mu} = \\ & = 2\omega \left[(u_2 - u_1) RT_0 \left(1 - \frac{p}{p_0}\right) - u_2 \xi^2 \right]; \\ (2\nu - \eta) \left(\frac{d \ln p}{dt}\right)_{\lambda} + \left(\frac{d(\varepsilon + \nu)}{dt}\right)_{\lambda} &= (2\nu - \xi) \left(\frac{d \ln p}{dt}\right)_{\mu} + \left(\frac{d(\varepsilon + \nu)}{dt}\right)_{\mu}; \\ [R(T_2 - T_1) - \xi(\xi + \eta) + 2\nu(\eta + 2\xi - 4\nu^2)] \left(\frac{d \ln p}{dt}\right)_{\lambda} &+ \\ + R \left(\frac{d \ln p_0}{dt}\right)_{\lambda} + \xi \left(\frac{d(\varepsilon + \nu)}{dt}\right)_{\lambda} + 2\omega u_2 \xi &= \\ = [R(T_2 - T_1) - \eta(\xi + \eta) + 2\nu(\xi + 2\eta) - 4\nu^2] \left(\frac{d \ln p}{dt}\right)_{\mu} &+ \\ + R \left(\frac{d \ln p_0}{dt}\right)_{\mu} + \eta \left(\frac{d(\varepsilon + \nu)}{dt}\right)_{\mu} + 2\omega u_2 \eta, \end{aligned}$$

где

$$\xi = \left(\frac{dy}{dt}\right)_{\lambda} - v_2, \quad \eta = \left(\frac{dy}{dt}\right)_{\mu} - v_2.$$

Благодаря наличию этих соотношений мы можем дать эффективный метод численного решения задачи Коши для нашей системы уравнений (А). Если скоро известна форма фронтальной поверхности и скорости u_i , v_i и p_0 в начальный момент времени, можно определить движение воздушных масс и вид фронтальной поверхности для любого последующего момента времени t .

Группа географии и геофизики.
Академия Наук СССР.
Москва.

Поступило
15. I. 1937.