

Уравнения умнее тех, кто их вывел.

Генрих Герц (1857-1894)

Квазистатистическое приближение для климатической или метеорологической моделей атмосферы

Р.И. Нигматулин

МОСКОВСКИЙ ГОСУДАРСТВЕННЫЙ
УНИВЕРСИТЕТ им. М.В. Ломоносова
Механико-математический факультет

РОССИЙСКАЯ АКАДЕМИЯ НАУК
Институт океанологии
им П.П. Ширшова

ИНСТИТУТ ГЛОБАЛЬНОГО КЛИМАТА И ЭКОЛОГИИ

Москва, 25 мая 2017 г.

Гидротермодинамические уравнения для атмосферы

$$\frac{d\rho}{dt} = -\frac{1}{\rho} \left(\frac{\partial v_x}{\partial x} + \frac{\partial v_y}{\partial y} + \frac{\partial v_z}{\partial z} \right) \quad \text{— уравнение сохранения массы}$$

$$\left. \begin{aligned} \frac{dv_x}{dt} &= -\frac{1}{\rho} \frac{\partial p}{\partial x} + \frac{1}{\rho} \left(\frac{\partial \tau_{xx}}{\partial x} + \frac{\partial \tau_{xy}}{\partial y} + \frac{\partial \tau_{xz}}{\partial z} \right) + f_x^{(\text{cor})} \\ \frac{dv_y}{dt} &= -\frac{1}{\rho} \frac{\partial p}{\partial y} + \frac{1}{\rho} \left(\frac{\partial \tau_{yx}}{\partial x} + \frac{\partial \tau_{yy}}{\partial y} + \frac{\partial \tau_{yz}}{\partial z} \right) + f_y^{(\text{cor})} \\ \frac{dv_z}{dt} &= -\frac{1}{\rho} \frac{\partial p}{\partial z} + \frac{1}{\rho} \left(\frac{\partial \tau_{zx}}{\partial x} + \frac{\partial \tau_{zy}}{\partial y} + \frac{\partial \tau_{zz}}{\partial z} \right) + f_z^{(\text{cor})} - g \end{aligned} \right\} \quad \text{— уравнения сохранения импульса}$$

$$\frac{dT}{dt} = \frac{Q^*}{\rho c_v} + \frac{p}{\rho^2 c_v} \frac{d\rho}{dt} \quad \text{— уравнение притока тепла} \quad Q^* \equiv -\frac{\partial q}{\partial z} + Q - J^{(e)} I^{(e)}$$

$$\frac{d}{dt} \equiv \frac{\partial}{\partial t} + v_x \frac{\partial}{\partial x} + v_y \frac{\partial}{\partial y} + v_z \frac{\partial}{\partial z}$$

Уравнения состояния совершенного газа

$$p = R \rho T$$

$$u = c_v T + \text{const}$$

$$c_v = R / (\gamma - 1)$$

ВЛАГОСОДЕРЖАНИЕ

$$\rho = \rho_A + \rho_W = \rho_{WG} + \rho_{WL}$$

Сухой воздух-Air Вода-Water Пар- Gas Капли-Liquid

Температурный ресурс влаги за счет испарения и конденсации

$$\rho_W \ll \rho \quad \left(\frac{\rho_W}{\rho} \sim 10^{-3} \right) \Rightarrow \rho_W I^{(e)} / \rho c_p = 2,3 \text{ K}, \quad \rho_W I^{(m)} / \rho c_p = 0,34 \text{ K}$$

Уравнение сохранения массы пара (газа)

$$\frac{\partial \rho_G}{\partial t} = - \frac{\partial \rho_G v_x}{\partial x} - \frac{\partial \rho_G v_y}{\partial y} - \frac{\partial \rho_G (v_z + w_{WG})}{\partial z} + J^{(e)}$$

$$V_{WGx} = v_x, \quad V_{WGY} = v_y, \quad V_{WGz} = v_z + w_{WG}$$

Турбулентная диффузия

$$w_{WG} = - v^{(d)} \frac{\partial}{\partial z} \left(\frac{\rho_{WG}}{\rho} \right)$$

$$\rho_A w_A = - \rho_{WG} w_{WG}$$

Уравнение сохранения массы капель

$$\frac{\partial \rho_L}{\partial t} = - \frac{\partial \rho_L v_x}{\partial x} - \frac{\partial \rho_L v_y}{\partial y} - \frac{\partial \rho_L (v_z + w_{WL})}{\partial z} - J^{(e)}$$

$$V_{WLx} = v_x, \quad V_{WLy} = v_y, \quad V_{WLz} = v_z + w_{WL}$$

Осаждение капель

$$\lambda_A \frac{\rho w_{WL}^2}{2} \frac{\pi d^2}{4} = \rho_L^\circ \frac{\pi d^3}{6} g$$

$$\lambda_A = \lambda_A(\text{Re}), \quad \text{Re} = \frac{\rho w_{WL} d}{\mu_m}$$

Аэродинамическое сопротивление

ДЛЯ ЗАМЫКАНИЯ СИСТЕМЫ УРАВНЕНИЯ НЕОБХОДИМЫ УРАВНЕНИЯ:

- для вертикального теплового потока q (турбулентная теплопроводность).
- для выделения тепла из-за поглощения радиации Q , определяемого уравнениями для потоков коротковолновой радиации G , длинноволновой радиации U .
- для интенсивности испарения (конденсации и образования льда или снега) $J^{(e)}$ и тепла $J^{(e)}L^{(e)}$ фазовых переходов.

Три тождественные формы записи уравнения притока тепла для совершенного газа

$$\rho c_v \frac{dT}{dt} = Q^* + \frac{p}{\rho} \frac{d\rho}{dt} \dots\dots\dots (I)$$

$$\frac{d(\rho T)}{dt} - T \frac{d\rho}{dt} = \frac{Q^*}{c_v} + \frac{p}{c_v \rho} \frac{d\rho}{dt} \quad \rightarrow \quad \frac{dp}{dt} - RT \frac{d\rho}{dt} = \frac{R}{c_v} Q^* + \frac{R}{c_v} \frac{p}{\rho} \frac{d\rho}{dt}$$

$$\frac{1}{\rho} \frac{d\rho}{dt} = \frac{1}{\gamma p} \frac{dp}{dt} - \frac{\gamma - 1}{\gamma} \frac{Q^*}{p} \dots\dots\dots (II)$$

$$\rho c_p \frac{dT}{dt} = Q^* + \frac{dp}{dt} \dots\dots\dots (III)$$

КЛИМАТИЧЕСКИЕ И МЕТЕОРОЛОГИЧЕСКИЕ МАСШТАБЫ

$$\tau > 10^2 \text{ s}$$

$$V_{\text{hor}} < 30 \text{ m/s}, \quad L_{\text{hor}} \sim V_{\text{hor}} \tau > 10^3 \text{ m}$$

$$V_{\text{ver}} < 3 \text{ m/s}, \quad L_{\text{ver}} \sim V_{\text{ver}} \tau > 10^2 \text{ m}$$

**КЛИМАТ,
ПОГОДА**

$$\tau \sim 10^0 \text{ s}$$

$$V_{\text{hor}} \sim 10^2 \text{ m/s}, \quad L_{\text{hor}} \sim 10^2 \text{ m},$$

$$V_{\text{ver}} \sim 30 \text{ m/s}, \quad L_{\text{ver}} \sim 10^2 \text{ m},$$

**ТАЙФУН, ШТОРМ,
БОРА**

$$\frac{\partial v_x}{\partial t} \sim \frac{\partial v_y}{\partial t} \sim \frac{V_{\text{hor}}}{\tau}$$

$$\frac{\partial v_z}{\partial t} \sim \frac{V_{\text{ver}}}{\tau}$$

$$\frac{\partial v_x}{\partial x} \sim \frac{\partial v_x}{\partial y} \sim \frac{\partial v_x}{\partial y} \sim \frac{\partial v_y}{\partial x} \sim \frac{V_{\text{hor}}}{L_{\text{hor}}}$$

$$\frac{\partial v_z}{\partial x} \sim \frac{\partial v_z}{\partial y} \sim \frac{V_{\text{ver}}}{L_{\text{hor}}}$$

$$\frac{\partial v_z}{\partial z} \sim \frac{V_{\text{ver}}}{L_{\text{ver}}}$$

$$\bar{t} \equiv \frac{t}{\tau}, \quad \bar{\mathbf{x}} \equiv \frac{\mathbf{x}}{L_{\text{hor}}}, \quad \bar{y} \equiv \frac{y}{L_{\text{hor}}}, \quad \bar{z} \equiv \frac{z}{L_{\text{ver}}},$$

$$\bar{v}_x \equiv \frac{v_x}{V_{\text{hor}}}, \quad \bar{v}_y \equiv \frac{v_y}{V_{\text{hor}}}, \quad \bar{v}_z \equiv \frac{v_z}{V_{\text{ver}}} = \mathcal{O}(1)$$

$$\frac{dv_x}{dt} = \frac{V_{\text{hor}}}{\tau} \left(\frac{\partial \bar{v}_x}{\partial \bar{t}} + \bar{v}_x \frac{\partial \bar{v}_x}{\partial \bar{\mathbf{x}}} + \bar{v}_y \frac{\partial \bar{v}_x}{\partial \bar{y}} + \bar{v}_z \frac{\partial \bar{v}_x}{\partial \bar{z}} \right) = A_{\text{hor}} \frac{d\bar{v}_x}{d\bar{t}} = A_{\text{hor}} \mathcal{O}(1)$$

$$\frac{dv_y}{dt} = \frac{V_{\text{hor}}}{\tau} \left(\frac{\partial \bar{v}_y}{\partial \bar{t}} + \bar{v}_x \frac{\partial \bar{v}_y}{\partial \bar{\mathbf{x}}} + \bar{v}_y \frac{\partial \bar{v}_y}{\partial \bar{y}} + \bar{v}_z \frac{\partial \bar{v}_y}{\partial \bar{z}} \right) = A_{\text{hor}} \frac{d\bar{v}_y}{d\bar{t}} = A_{\text{hor}} \mathcal{O}(1)$$

$$\frac{dv_z}{dt} = \frac{V_{\text{ver}}}{\tau} \left(\frac{\partial \bar{v}_z}{\partial \bar{t}} + \bar{v}_x \frac{\partial \bar{v}_z}{\partial \bar{\mathbf{x}}} + \bar{v}_y \frac{\partial \bar{v}_z}{\partial \bar{y}} + \bar{v}_z \frac{\partial \bar{v}_z}{\partial \bar{z}} \right) = A_{\text{ver}} \frac{d\bar{v}_z}{d\bar{t}} = A_{\text{ver}} \mathcal{O}(1)$$

$$\left| -\mathbf{a}^{(\text{cor})} \right| = f^{(\text{cor})} = \left| \mathbf{f}^{(\text{cor})} \right| = \left| 2[\vec{\Omega} \times \vec{\mathbf{v}}] \right| = 2V_{\text{cor}}\Omega \left| [\vec{\mathbf{e}}_o \times \vec{\mathbf{v}}] \right|$$

$$\Omega = \frac{2\pi}{24 \text{ час}} \approx 0,727 \times 10^{-4} \text{ c}^{-1}, \quad A_{\text{cor}} = 2V_{\text{cor}}\Omega$$

Безразмерные функции

$$\left(\bar{v}_i, \frac{d\bar{v}_i}{d\bar{t}} \right) = O(1)$$

Масштабы ускорений

$$A_{\text{hor}} = \frac{V_{\text{hor}}}{\tau} = \frac{V_{\text{hor}}^2}{L_{\text{hor}}} < 10^{-1} \text{ м} / \text{с}^2,$$

$$A_{\text{ver}} = \frac{V_{\text{ver}}}{\tau} = \frac{V_{\text{ver}}^2}{L_{\text{ver}}} < 10^{-2} \text{ м} / \text{с}^2,$$

$$A_{\text{cor}} = 2\Omega V_{\text{hor}} < 1,4 \times 10^{-3} \text{ м} / \text{с}^2$$

$$\varepsilon = \left(\frac{A_{\text{hor}}}{g}, \frac{A_{\text{ver}}}{g}, \frac{A_{\text{cor}}}{g} \right) < (10^{-2}, 10^{-3}, 10^{-4})$$

$$\varepsilon = \left(\frac{A_{\text{hor}}}{g}, \frac{A_{\text{ver}}}{g}, \frac{A_{\text{cor}}}{g} \right) \rightarrow 0$$

УРАВНЕНИЯ ИМПУЛЬСА

$$\frac{\partial p}{\partial x} = \rho O(A_{\text{hor}} + A_{\text{cor}})$$

$$\frac{\partial p}{\partial y} = \rho O(A_{\text{hor}} + A_{\text{cor}})$$


$$\frac{\partial p}{\partial z} = -\rho g(1 + O(\varepsilon))$$

или в другом тождественном виде

$$\frac{1}{\rho g} \frac{\partial p}{\partial x} = O(\varepsilon)$$

$$\frac{1}{\rho g} \frac{\partial p}{\partial y} = O(\varepsilon)$$

$$\frac{1}{\rho g} \frac{\partial p}{\partial z} = -1 + O(\varepsilon)$$


$$p(t, x, y, z) = gM(1 + O(\varepsilon))$$

$$M(t, x, y, z) = \int_z^{\infty} \rho(t, x, y, z') dz' \approx \int_z^H \rho(t, x, y, z') dz'$$

Как рассчитать вертикальную скорость v_z ?

ВЕРТИКАЛЬНЫЕ ПОТОКИ. Дождь (фото с борта самолета)



**ВЕРТИКАЛЬНЫЕ ПОТОКИ. Образование грозы
(фото с борта самолета на высоте 11 000 м).**



УРАВНЕНИЕ СОХРАНЕНИЯ МАССЫ

$$\frac{1}{\rho} \frac{d\rho}{dt} = \operatorname{div} \mathbf{v} \equiv - \left(\frac{\partial v_x}{\partial x} + \frac{\partial v_y}{\partial y} + \frac{\partial v_z}{\partial z} \right)$$

$$\frac{\partial v_z}{\partial z} = - \left(\frac{\partial v_x}{\partial x} + \frac{\partial v_y}{\partial y} \right) + \frac{1}{\rho} \frac{d\rho}{dt}$$

Уравнение для распределения
вертикальной скорости
по вертикали

$$\text{ОКЕАН: } \Delta\rho/\rho \sim 10^{-4} - 10^{-3}$$

$$\frac{1}{\rho} \frac{d\rho}{dt} = \frac{1}{\rho} \left(\frac{\partial \rho}{\partial p} \right)_{S,T} \frac{dp}{dt} + \frac{1}{\rho} \left(\frac{\partial \rho}{\partial S} \right)_{p,T} \frac{dS}{dt} + \frac{1}{\rho} \left(\frac{\partial \rho}{\partial T} \right)_{S,T} \frac{dT}{dt} \ll \left| \frac{\partial \mathbf{v}_x}{\partial x}, \frac{\partial \mathbf{v}_y}{\partial y}, \frac{\partial \mathbf{v}_z}{\partial z} \right|$$

$$\frac{\partial \mathbf{v}_z}{\partial z} = - \left(\frac{\partial \mathbf{v}_x}{\partial x} + \frac{\partial \mathbf{v}_y}{\partial y} \right) + \cancel{\frac{1}{\rho} \frac{d\rho}{dt}}$$

$$\frac{\partial \mathbf{v}_z}{\partial z} = - \frac{\partial \mathbf{v}_x}{\partial x} + \frac{\partial \mathbf{v}_y}{\partial y} - \text{Квазинесжимаемость}$$

Обыкновенное дифференциальное уравнение
для распределения вертикальной скорости
по вертикали в океане

Атмосфера: $\Delta\rho/\rho \sim 10^0$

$$\underbrace{\frac{1}{\rho} \frac{d\rho}{dt} = \frac{1}{\gamma p} \frac{dp}{dt} - \frac{\gamma-1}{\gamma p} Q^*}_{\text{уравнение притока тепла для совершенного газа}}$$

$$\frac{\partial v_z}{\partial z} = - \left(\frac{\partial v_x}{\partial x} + \frac{\partial v_y}{\partial y} \right) - \frac{1}{\rho} \frac{d\rho}{dt}$$

$$\frac{\partial v_z}{\partial z} = - \left(\frac{\partial v_x}{\partial x} + \frac{\partial v_y}{\partial y} \right) - \underbrace{\frac{1}{\gamma p} \frac{dp}{dt}}_{\text{уравнение притока тепла для совершенного газа}} + \frac{\gamma-1}{\gamma p} Q^*$$

$$\frac{d\mathbf{p}}{dt} = \frac{\partial}{\partial t} \mathbf{p} + \mathbf{v}_z \frac{\partial \mathbf{p}}{\partial z} + \mathbf{v}_x \frac{\partial \mathbf{p}}{\partial x} + \mathbf{v}_y \frac{\partial \mathbf{p}}{\partial y}$$

$$\mathbf{v}_x \frac{\partial \mathbf{p}}{\partial x} + \mathbf{v}_y \frac{\partial \mathbf{p}}{\partial y} \ll \mathbf{v}_z \frac{\partial \mathbf{p}}{\partial z}$$

$$\frac{d\mathbf{p}}{dt} = \frac{\partial}{\partial t} \mathbf{p} + \mathbf{v}_z \frac{\partial \mathbf{p}}{\partial z} \stackrel{=}{=} g\rho$$

$$-g\rho$$

$$\frac{dp}{dt} = g \int_z^H \frac{\partial \rho}{\partial t} dz' - g\rho v_z$$

$$-g \int_z^H (\text{div} \rho \mathbf{v}) dz' = g \int_z^H \left(-\frac{\partial(\rho v_x)}{\partial x} - \frac{\partial(\rho v_y)}{\partial y} - \frac{\partial(\rho v_z)}{\partial z} \right) dz' = -g \int_z^H \left(\frac{\partial(\rho v_x)}{\partial x} + \frac{\partial(\rho v_y)}{\partial y} \right) dz' + g\rho v_z$$

$$\frac{dp}{dt} = -g \int_z^H \left(\frac{\partial(\rho v_x)}{\partial x} + \frac{\partial(\rho v_y)}{\partial y} \right) dz'$$

$$\frac{dp}{dt} = -g \int_z^H \left(\frac{\partial(\rho v_x)}{\partial x} + \frac{\partial(\rho v_y)}{\partial y} \right) dz'$$

$$\frac{dp}{dt} = -g\rho v_z$$

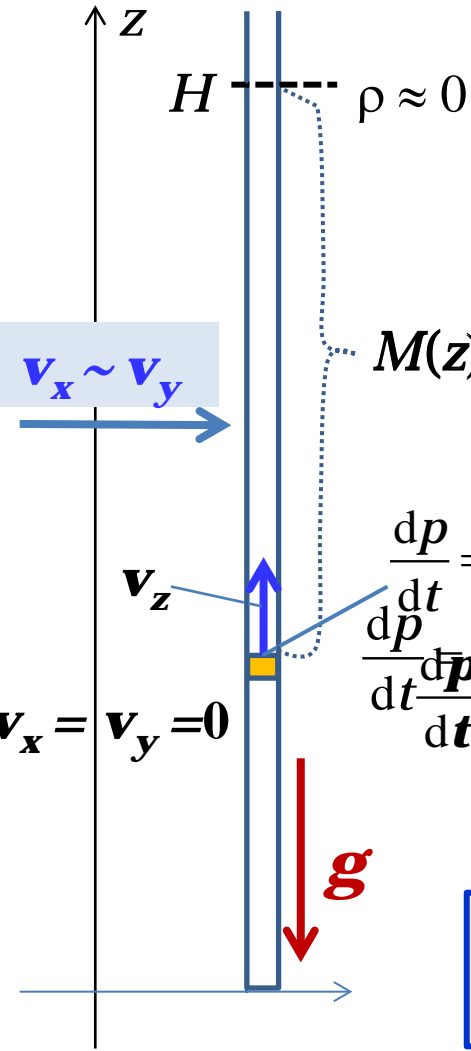
Учебник Дж. Колтона
"Введение в динамическую океанологию" (2004)

Г.И. Марчук (1976) принял

$$\frac{\partial \rho}{\partial t} = 0$$

$$\frac{dp}{dt} = \frac{\partial p}{\partial t} + \mathbf{v}_z \frac{\partial p}{\partial z}$$

Это принципиальная погрешность $-g\rho v_z$



$M(z)$: чтобы «отфильтровать акустику» ???

$$\frac{dp}{dt} = -g \int_z^H \left(\frac{\partial(\rho v_x)}{\partial x} + \frac{\partial(\rho v_y)}{\partial y} \right) dz'$$

$$\frac{dp}{dt} = g \int_z^H \frac{\partial p}{\partial t} dz' - g\rho v_z$$

Должно быть

$$\frac{\partial(\rho v_x)}{\partial x} + \frac{\partial(\rho v_y)}{\partial y} + \frac{\partial(\rho v_z)}{\partial z} = 0$$

$$g\tilde{\rho} \frac{V_{hor}}{L_{hor}} (H-z) \sim g\tilde{\rho} \frac{10^1}{10^5} 10^4 \sim g\rho v_z$$

$$\frac{dp}{dt} = g\dot{\mathbf{M}} \equiv -g \int_z^H \left(\frac{\partial(\rho v_x)}{\partial x} + \frac{\partial(\rho v_y)}{\partial y} \right) dz'$$

$$\frac{\partial v_z}{\partial z} = - \left(\frac{\partial v_x}{\partial x} + \frac{\partial v_y}{\partial y} \right) - \frac{1}{\gamma p} \frac{dp}{dt} + \frac{\gamma-1}{\gamma p} Q^*$$

$$p = g\mathbf{M} \equiv g \int_z^H \rho(t, x, y, z') dz'$$

$$\frac{\partial(\rho v_z)}{\partial z} = - \frac{\partial(\rho v_x)}{\partial x} - \frac{\partial(\rho v_y)}{\partial y} \quad - \text{Г.И. Марчук}$$

$$\frac{\partial v_z}{\partial z} = - \left(\frac{\partial v_x}{\partial x} + \frac{\partial v_y}{\partial y} \right) - \frac{1}{\gamma} \frac{\dot{\mathbf{M}}}{\mathbf{M}} + \frac{\gamma-1}{\gamma} \frac{Q^*}{g\mathbf{M}}$$

$$\left(M = \int_z^H \rho(t, x, y, z') dz', \quad \dot{\mathbf{M}} \equiv - \int_z^H \left(\frac{\partial(\rho v_x)}{\partial x} + \frac{\partial(\rho v_y)}{\partial y} \right) dz' = \frac{\partial M}{\partial t} - \rho v_z \right)$$

$$M(z - \Delta z) = M(z) + \rho(z) \cdot \Delta z, \quad \dot{\mathbf{M}}(z - \Delta z) = \dot{\mathbf{M}}(z) - \left(\frac{\partial(\rho v_x)}{\partial x} + \frac{\partial(\rho v_y)}{\partial y} \right) \Delta z$$

Edwards Lorentz (1967)

$$\frac{\partial \mathbf{v}_z}{\partial z} = - \left(\frac{\partial \mathbf{v}_x}{\partial x} + \frac{\partial \mathbf{v}_y}{\partial y} \right) - \frac{1}{\gamma} \frac{\dot{M}}{M} + \frac{\gamma-1}{\gamma} \frac{Q^*}{gM} + \left\{ \frac{1}{\gamma p} \left(\mathbf{v}_x \frac{\partial p}{\partial x} + \mathbf{v}_y \frac{\partial p}{\partial y} \right) \right\}$$

$$\frac{\left\{ \mathbf{v}_x \left(\frac{\partial p}{\partial x} \right) + \mathbf{v}_y \left(\frac{\partial p}{\partial y} \right) \right\} / \gamma p}{\dot{M} / \gamma M} =$$

$$\left(\mathbf{v}_x \frac{\partial p}{\partial x}, \mathbf{v}_y \frac{\partial p}{\partial y} \right) = V_{\text{hor}} \rho \mathcal{O} (A_{\text{hor}} + A_{\text{cor}}) = V_{\text{hor}} \rho \mathcal{O} \left(\frac{V_{\text{hor}}^2}{L_{\text{hor}}} + \frac{V_{\text{hor}}^2}{L_{\text{cor}}} \right)$$

$$\frac{\dot{M}}{\gamma M} = \frac{\int_z^H \left(\frac{\partial(\rho \mathbf{v}_x)}{\partial x} + \frac{\partial(\rho \mathbf{v}_y)}{\partial y} \right) dz'}{\gamma \int_z^H \rho(t, x, y, z') dz'} \sim \frac{\frac{\hat{\rho} V_{\text{hor}} (H-z)}{L_{\text{hor}}}}{\gamma \tilde{\rho} (H-z)} = \mathcal{O} \left(\frac{V_{\text{hor}}}{L_{\text{hor}}} \right)$$

$$\frac{\left\{ \mathbf{v}_x \left(\frac{\partial p}{\partial x} \right) + \mathbf{v}_y \left(\frac{\partial p}{\partial y} \right) \right\} / \gamma p}{\dot{M} / \gamma M} = \frac{\frac{V_{\text{hor}} \rho}{\gamma p} \circ \left(\frac{V_{\text{hor}}^2}{L_{\text{hor}}} + \frac{V_{\text{hor}}^2}{L_{\text{cor}}} \right)}{\circ \left(\frac{V_{\text{hor}}}{L_{\text{hor}}} \right)} =$$

$$= \frac{L_{\text{hor}}}{C^2} \circ \left(\frac{V_{\text{hor}}^2}{L_{\text{hor}}} + \frac{V_{\text{hor}}^2}{L_{\text{cor}}} \right) = \frac{V_{\text{hor}}^2}{C^2} L_{\text{hor}} \circ \left(\frac{1}{L_{\text{hor}}} + \frac{1}{L_{\text{cor}}} \right) = \left(1 + \frac{L_{\text{hor}}}{L_{\text{cor}}} \right) \circ (\mathbf{M}^2)$$

$$\left(\mathbf{M} \equiv \frac{V_{\text{hor}}}{C}, \quad C = \left(\frac{\gamma p}{\rho} \right)^{1/2} = 300 - 350 \text{ m} / \text{s} \right)$$

$$\mathbf{M}^2 = \frac{V_{\text{hor}}^2}{C^2} = \frac{L_{\text{hor}} g}{C^2} \times \frac{V_{\text{hor}}^2}{gL_{\text{hor}}} = \frac{L_{\text{hor}} g}{C^2} \times \varepsilon$$

$$\frac{\partial \mathbf{v}_z}{\partial z} = - \left(\frac{\partial \mathbf{v}_x}{\partial x} + \frac{\partial \mathbf{v}_y}{\partial y} \right) - \frac{1}{\gamma} \frac{\dot{M}}{M} + \frac{\gamma-1}{\gamma} \left(-\frac{Jl}{p} + \frac{Q}{p} - \frac{1}{p} \frac{\partial q}{\partial z} \right)$$

Оценки для режима с $V_{\text{hor}} \sim 10 \text{ м / с}$, $L_{\text{hor}} \sim 10^5 \text{ м}$, $\tau \sim 10^4 \text{ с}$

$$\frac{\partial \mathbf{v}_x}{\partial x} + \frac{\partial \mathbf{v}_y}{\partial y} \sim \frac{V_{\text{hor}}}{L_{\text{hor}}} \sim 10^{-4} \text{ с}^{-1} \quad \frac{\dot{M}}{\gamma M} \sim \frac{V_{\text{hor}}}{L_{\text{hor}}} \sim 10^{-4} \text{ с}^{-1}$$

$$v^{(T)} < 10^3 \text{ м}^2 / \text{с}, \quad c_p = 1000 \text{ м}^2 / \text{с} \cdot \text{К}, \quad \gamma = 1,4, \quad l = 2 \times 10^6 \text{ м}^2 / \text{с}^2,$$

$$Jl \sim \frac{10^{-2} \rho l}{\tau},$$

$$\frac{\gamma-1}{\gamma} \frac{Jl}{p} \sim \frac{10^{-2} \rho l}{\tau} \sim 10^{-5} \text{ с}^{-1}$$

$$Q \sim \frac{\rho c_p \delta T}{\tau},$$

$$\frac{\gamma-1}{\gamma} \frac{Q}{p} \sim \frac{\delta T}{T \tau} \sim \frac{1}{3} \cdot 10^{-5} \text{ с}^{-1} \quad (\delta T \sim 10 \text{ К})$$

$$\frac{\partial q}{\partial z} \sim \frac{v^{(T)} \rho c_v \Delta T_{\text{ver}}}{L_{\text{ver}}^2},$$

$$\frac{\gamma-1}{\gamma} \frac{1}{p} \frac{\partial q}{\partial z} \sim \frac{v^{(T)} \Delta T_{\text{ver}}}{L_{\text{ver}}^2 T} \sim \frac{1}{3} \cdot 10^{-7} \text{ с}^{-1} \quad (\Delta T_{\text{ver}} \sim 10^2 \text{ К})$$

$$\Delta \mathbf{v}_z \sim \frac{\partial \mathbf{v}_z}{\partial z} L_{\text{ver}} \sim 10^{-4} \times 10^4 \sim 10^0 \text{ м / с}$$

Уравнения сохранения для атмосферы с вертикальной квазистатикой (относительно T, v_x, v_y)

$$\left. \begin{aligned}
 & \frac{\partial T}{\partial t} = -v_x \frac{\partial T}{\partial x} - v_y \frac{\partial T}{\partial y} - v_z \frac{\partial T}{\partial z} + \frac{Q^*}{\rho c_p} + g \dot{M} \frac{dp}{dt} \quad Q^* \equiv -\frac{\partial q}{\partial z} + Q - JI \\
 & \frac{\partial v_x}{\partial t} = -v_x \frac{\partial v_x}{\partial x} - v_y \frac{\partial v_x}{\partial y} - v_z \frac{\partial v_x}{\partial z} - \frac{1}{\rho} \frac{\partial p}{\partial x} + \frac{1}{\rho} \left(\frac{\partial \tau_{xx}}{\partial x} + \frac{\partial \tau_{xy}}{\partial y} + \frac{\partial \tau_{xz}}{\partial z} \right) + f_x^{(\text{cor})} \\
 & \frac{\partial v_y}{\partial t} = -v_x \frac{\partial v_y}{\partial x} - v_y \frac{\partial v_y}{\partial y} - v_z \frac{\partial v_y}{\partial z} - \frac{1}{\rho} \frac{\partial p}{\partial y} + \frac{1}{\rho} \left(\frac{\partial \tau_{yx}}{\partial x} + \frac{\partial \tau_{yy}}{\partial y} + \frac{\partial \tau_{yz}}{\partial z} \right) + f_y^{(\text{cor})} \\
 & \frac{\partial p_h}{\partial t} = g \dot{M}_h + g \rho v_{zh} \quad \left(\dot{M}_h \equiv \dot{M}(t, x, y, h), \quad v_{zh} \equiv v_z(t, x, y, h), \quad p_h \equiv p(t, x, y, h) \right) \\
 & p(t, x, y, z) = p_h(t, x, y) \exp \left(-\frac{g}{R} \int_h^z \frac{dz'}{T(t, x, y, z')} \right), \quad \rho = \frac{p}{RT}, \\
 & \frac{\partial \dot{M}}{\partial z} = -\frac{\partial(\rho v_x)}{\partial x} - \frac{\partial(\rho v_y)}{\partial y} \quad \left(M = \frac{p}{g} = \int_z^H \rho(t, x, y, z') dz', \quad \dot{M} \equiv -\int_z^H \left(\frac{\partial(\rho v_x)}{\partial x} + \frac{\partial(\rho v_y)}{\partial y} \right) dz' \right) \\
 & \frac{\partial v_z}{\partial z} = - \left(\frac{\partial v_x}{\partial x} + \frac{\partial v_y}{\partial y} \right) - \frac{1}{\gamma} \frac{\dot{M}}{M} + \frac{\gamma-1}{\gamma} \frac{Q^*}{g M}
 \end{aligned} \right\} (\otimes)$$

Уравнения сохранения для атмосферы с вертикальной квазистатикой (относительно ρ , v_x , v_y)

$$\left. \begin{aligned}
 & \frac{\partial \rho}{\partial t} = -v_x \frac{\partial \rho}{\partial x} - v_y \frac{\partial \rho}{\partial y} - v_z \frac{\partial \rho}{\partial z} + \underbrace{\frac{1}{\gamma} \frac{\rho \dot{M}}{M} - \frac{\gamma-1}{\gamma} \frac{\rho Q^*}{gM}}_{-\rho \operatorname{div} \mathbf{v}} \quad Q^* \equiv -\frac{\partial q}{\partial z} + Q - JI \\
 & \frac{\partial}{\partial t} \left\{ \begin{aligned}
 & \frac{\partial v_x}{\partial t} = -v_x \frac{\partial v_x}{\partial x} - v_y \frac{\partial v_x}{\partial y} - v_z \frac{\partial v_x}{\partial z} - \frac{1}{\rho} \frac{\partial p}{\partial x} + \frac{1}{\rho} \left(\frac{\partial \tau_{xx}}{\partial x} + \frac{\partial \tau_{xy}}{\partial y} + \frac{\partial \tau_{xz}}{\partial z} \right) + f_x^{(\text{cor})} \\
 & \frac{\partial v_y}{\partial t} = -v_x \frac{\partial v_y}{\partial x} - v_y \frac{\partial v_y}{\partial y} - v_z \frac{\partial v_y}{\partial z} - \frac{1}{\rho} \frac{\partial p}{\partial y} + \frac{1}{\rho} \left(\frac{\partial \tau_{yx}}{\partial x} + \frac{\partial \tau_{yy}}{\partial y} + \frac{\partial \tau_{yz}}{\partial z} \right) + f_y^{(\text{cor})}
 \end{aligned} \right. \\
 & \frac{\partial}{\partial z} \left\{ \begin{aligned}
 & \frac{\partial M}{\partial z} = -\rho \\
 & \frac{\partial \dot{M}}{\partial z} = -\frac{\partial(\rho v_x)}{\partial x} - \frac{\partial(\rho v_y)}{\partial y} \\
 & \frac{\partial v_z}{\partial z} = -\left(\frac{\partial v_x}{\partial x} + \frac{\partial v_y}{\partial y} \right) - \frac{1}{\gamma} \frac{\dot{M}}{M} + \frac{\gamma-1}{\gamma} \frac{Q^*}{gM}
 \end{aligned} \right.
 \end{aligned} \right. (\otimes')$$

$\frac{\partial p}{\partial x} = g \frac{\partial M}{\partial x} = g \int_z^H \frac{\partial \rho}{\partial x} dz'$

$\frac{\partial p}{\partial y} = g \frac{\partial M}{\partial y} = g \int_z^H \frac{\partial \rho}{\partial y} dz'$

$p = gM, \quad T = \frac{g}{R} \frac{M}{\rho}$

$\left(M = \int_z^H \rho(t, x, y, z') dz', \quad \dot{M} \equiv - \int_z^H \left(\frac{\partial(\rho v_x)}{\partial x} + \frac{\partial(\rho v_y)}{\partial y} \right) dz' \right)$

НАЧАЛЬНЫЕ УСЛОВИЯ

Гео- и квазигеострофические модели

$$t = 0: T(0, x, y, z) = T^{(0)}(x, y, z), \quad \cancel{V_x = V_x^{(0)}(x, y, z), \quad V_y = V_y^{(0)}(x, y, z)}$$

$$p(0, x, y, h) = p_h^{(0)}(x, y)$$

$$\left(\begin{array}{l} p(0, x, y, z) = p_h^{(0)}(x, y) \exp \left(- \frac{g}{R} \int_h^z \frac{dz'}{T^{(0)}(x, y, z')} \right) \\ \rho(0, x, y, z) = \frac{p(0, x, y, z)}{RT(0, x, y, z)} \end{array} \right)$$

Схема распределения параметров в тропосфере над межфазной поверхностью

МЕЖФАЗНАЯ ГРАНИЦА

ξ - поток испаряющейся массы на нижней границе атмосферы

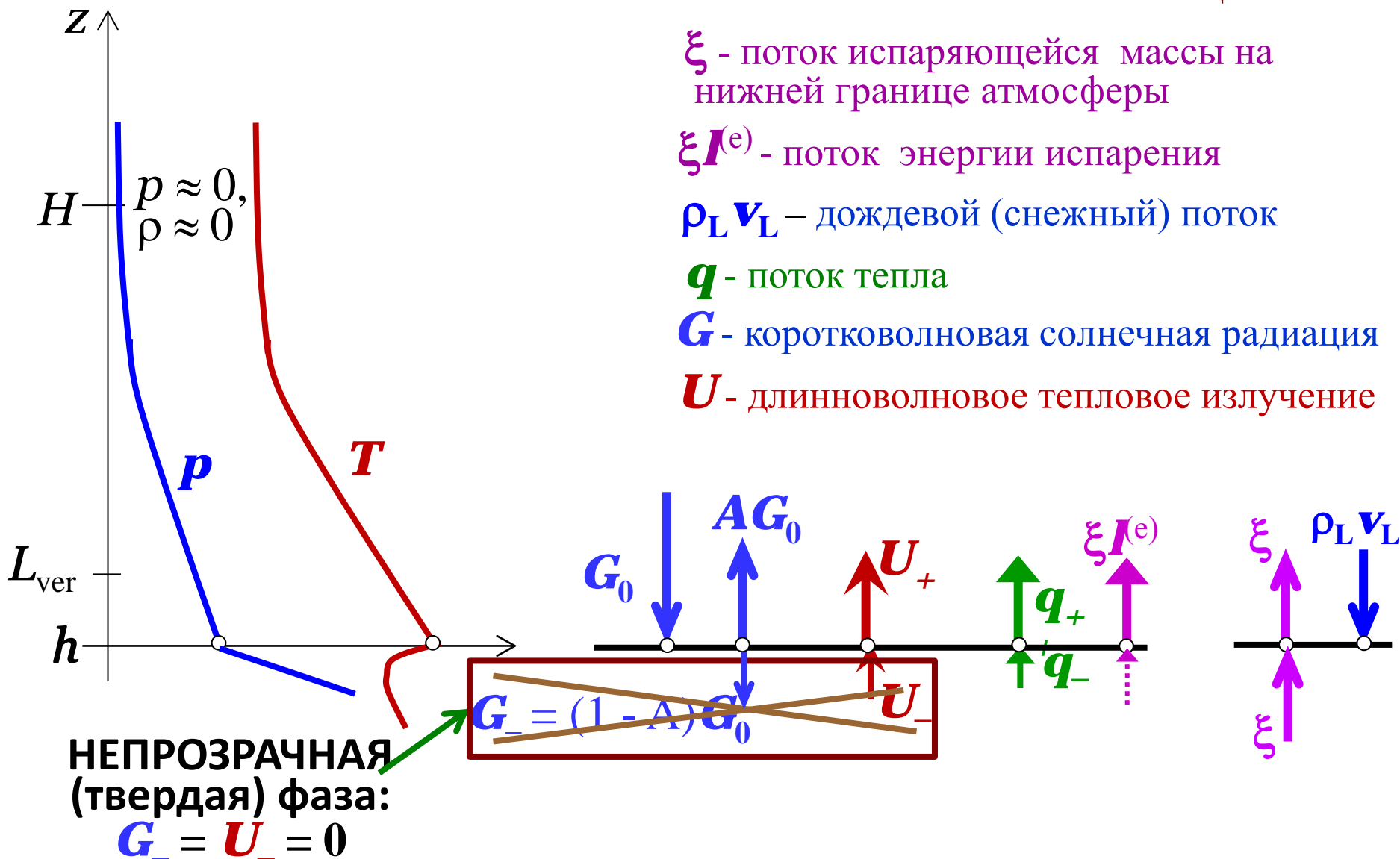
$\xi I^{(e)}$ - поток энергии испарения

$\rho_L \mathbf{v}_L$ - дождевой (снежный) поток

\mathbf{q} - поток тепла

\mathbf{G} - коротковолновая солнечная радиация

\mathbf{U} - длинноволновое тепловое излучение



ГРАНИЧНЫЕ УСЛОВИЯ

$$z = H(t): \quad p \approx 0, \quad \rho \approx 0, \quad \dot{M} \approx 0, \quad \frac{\partial H}{\partial t} = v_z(t, x, y, H)$$

$$z = h(x, y): \quad v_z \equiv v_{zh} = v_x \frac{\partial h}{\partial x} + v_y \frac{\partial h}{\partial y} + \frac{\xi}{\rho},$$

$$p \equiv p_h, \quad \frac{\partial p_h}{\partial t} = -g\dot{M}_h + g\rho v_{zh} \quad \left(\dot{M}_h \equiv - \int_h^H \left(\frac{\partial(\rho v_x)}{\partial x} + \frac{\partial(\rho v_y)}{\partial y} \right) dz' \right)$$

$$q_- - q_+ + (1 - A)G \boxed{-G_- + U_-} - U_+ = \xi I$$

Непрозрачная
фаза

$$\boldsymbol{\varepsilon} = \left(\varepsilon_{\text{ver}} = \frac{A_{\text{ver}}}{g}, \quad \varepsilon_{\text{hor}} = \frac{A_{\text{hor}}}{g}, \quad \varepsilon_{\text{cor}} = \frac{A_{\text{cor}}}{g}, \quad \varepsilon_C = \mathbf{M}^2 \right)$$

$$\left(A_{\text{ver}} = \frac{V_{\text{ver}}}{\tau} + \frac{V_{\text{ver}}^2}{L_{\text{ver}}}, \quad A_{\text{hor}} = \frac{V_{\text{hor}}}{\tau} + \frac{V_{\text{hor}}^2}{L_{\text{hor}}}, \quad A_{\text{cor}} = \frac{V_{\text{hor}}}{\tau_{\text{cor}}}, \quad \mathbf{M}^2 = \frac{V_{\text{ver}}^2}{C^2} \right)$$

Теорема. Уравнения (\otimes) асимптотически точные уравнения для

$$\varepsilon_{\text{ver}} \rightarrow 0, \quad \varepsilon_{\text{hor}} \rightarrow 0, \quad \varepsilon_{\text{cor}} \rightarrow 0, \quad \varepsilon_C \rightarrow 0$$

ОБОСТРЕНИЯ !!!

Уравнения сохранения для атмосферы с вертикальной квазистатикой (относительно ρ , v_x , v_y)

$$\left. \begin{aligned}
 & \frac{\partial \rho}{\partial t} = -v_x \frac{\partial \rho}{\partial x} - v_y \frac{\partial \rho}{\partial y} - v_z \frac{\partial \rho}{\partial z} + \underbrace{\frac{1}{\gamma} \frac{\rho \dot{M}}{M} - \frac{\gamma-1}{\gamma} \frac{\rho Q^*}{gM}}_{-\rho \operatorname{div} \mathbf{v}} \quad Q^* \equiv -\frac{\partial q}{\partial z} + Q - JI \\
 & \frac{\partial}{\partial t} \left\{ \begin{aligned}
 & \frac{\partial v_x}{\partial t} = -v_x \frac{\partial v_x}{\partial x} - v_y \frac{\partial v_x}{\partial y} - v_z \frac{\partial v_x}{\partial z} - \frac{1}{\rho} \frac{\partial p}{\partial x} + \frac{1}{\rho} \left(\frac{\partial \tau_{xx}}{\partial x} + \frac{\partial \tau_{xy}}{\partial y} + \frac{\partial \tau_{xz}}{\partial z} \right) + f_x^{(\text{cor})} \\
 & \frac{\partial v_y}{\partial t} = -v_x \frac{\partial v_y}{\partial x} - v_y \frac{\partial v_y}{\partial y} - v_z \frac{\partial v_y}{\partial z} - \frac{1}{\rho} \frac{\partial p}{\partial y} + \frac{1}{\rho} \left(\frac{\partial \tau_{yx}}{\partial x} + \frac{\partial \tau_{yy}}{\partial y} + \frac{\partial \tau_{yz}}{\partial z} \right) + f_y^{(\text{cor})}
 \end{aligned} \right. \\
 & \frac{\partial}{\partial z} \left\{ \begin{aligned}
 & \frac{\partial M}{\partial z} = -\rho \\
 & \frac{\partial \dot{M}}{\partial z} = -\frac{\partial(\rho v_x)}{\partial x} - \frac{\partial(\rho v_y)}{\partial y} \\
 & \frac{\partial v_z}{\partial z} = -\left(\frac{\partial v_x}{\partial x} + \frac{\partial v_y}{\partial y} \right) - \frac{1}{\gamma} \frac{\dot{M}}{M} + \frac{\gamma-1}{\gamma} \frac{Q^*}{gM}
 \end{aligned} \right.
 \end{aligned} \right. (\otimes')$$

$\frac{\partial p}{\partial x} = g \frac{\partial M}{\partial x} = g \int_z^H \frac{\partial \rho}{\partial x} dz'$
 ~~$\frac{\partial p}{\partial x} = C^2 \frac{\partial \rho}{\partial x}$~~

$\frac{\partial p}{\partial y} = g \frac{\partial M}{\partial y} = g \int_z^H \frac{\partial \rho}{\partial y} dz'$
 ~~$\frac{\partial p}{\partial y} = C^2 \frac{\partial \rho}{\partial y}$~~

$p = gM, \quad T = \frac{g}{R} \frac{M}{\rho}$

$\left(M = \int_z^H \rho(t, x, y, z') dz', \quad \dot{M} \equiv - \int_z^H \left(\frac{\partial(\rho v_x)}{\partial x} + \frac{\partial(\rho v_y)}{\partial y} \right) dz' \right)$

1. В дифференциальном операторе системы уравнений квазистатического по вертикали движения нет скорости звука C , даже в уравнениях горизонтального движения, т.е. «акустика отфильтрована» (выражение Г.И. Марчука).

Поэтому в конечно-разностных схемах для уравнений в квазистатическом по вертикали приближении

□ нет акустического условия Куранта для вертикального направления

$$\Delta t < K_c \frac{\Delta z}{C}$$

□ нет акустического условия Куранта и для горизонтального направления

$$\Delta t < K_c \frac{\Delta x}{C}, \quad K_c \frac{\Delta y}{C}$$

2. Система уравнений (\otimes) негиперболична ($C \rightarrow \infty$) даже при отсутствии теплопроводности, т.е. при отсутствии параболического члена

$$\frac{\partial}{\partial \mathbf{x}_k} \left(\lambda \frac{\partial \mathbf{T}}{\partial \mathbf{x}_k} \right)$$

Негиперболичность приводит к **некорректной** (ill posed) постановке задачи Коши, при которой **коротковолновые** возмущения

$$\delta W_k|_{t=0} = A(k) [\sin(kx)] \quad \text{при } k \rightarrow \infty$$

растут неограниченно быстро:

$$\delta W = A(k) \times \exp(\omega_{**}(k)t) [\sin(kx)], \quad \omega_{**}(k) \xrightarrow[k \rightarrow \infty]{} \infty$$

$L_* = \frac{p_0}{\rho_0 g} \sim H \sim 10^4 \text{ м}$ - линейный размер, следующий из дифференциального оператора и начальных условий

$k_* \approx \frac{2\pi}{L_*} = \frac{2\pi\rho_0 g}{p_0}$ - характерное волновое число метеорологического процесса

Конечно-разностная схема **генерирует «паразитные»** коротковолновые возмущения с волновым числом

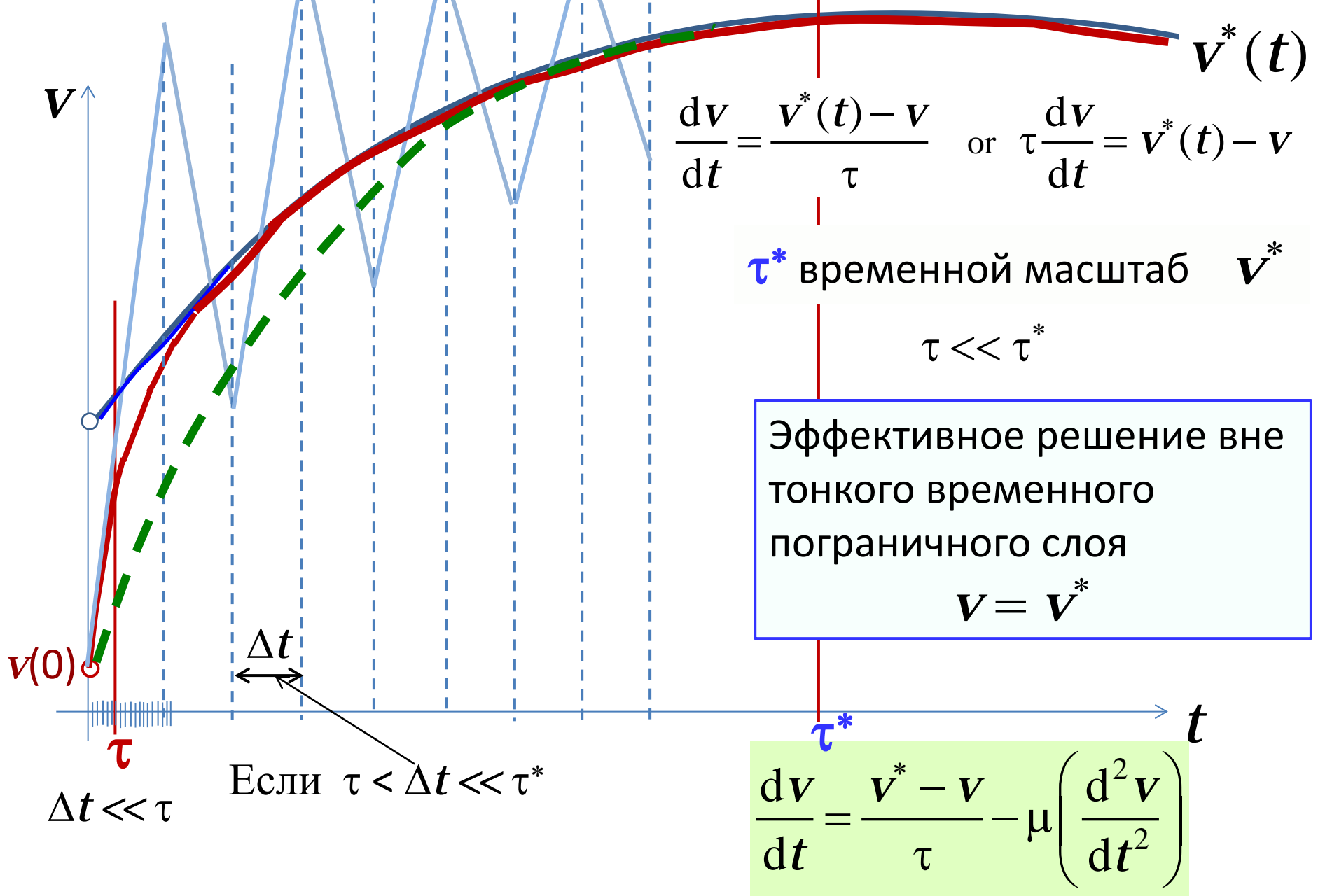
$$k \approx \frac{2\pi}{\Delta z} \text{ и } \frac{2\pi}{\Delta x}$$

если $k \approx \left(\frac{2\pi}{\Delta z} \text{ или } \frac{2\pi}{\Delta x} \right) \gg k_* = \frac{2\pi\rho_0 g}{p_0}$, то $\omega_{**}\tau \gg 1$, $\exp(\omega_{**}(k)\tau) \gg 1$

Необходим фильтр (численная диссипация) для возмущений типа

$$A(k) \times \sin(kx) \quad \text{при } k\Delta x > 1$$
$$A(k) \rightarrow 0 \quad \text{при } k \rightarrow \infty$$

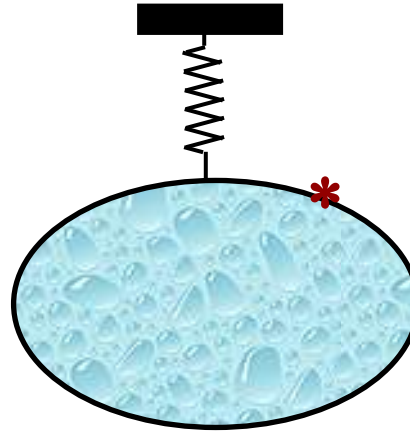
Уравнения с малым коэффициентом при старшей производной для околоравновесных процессов



“ГЛУПЫЙ МЕТОД” ОПРЕДЕЛЕНИЯ ВЕСА МУХИ *

($m(f) \sim 10^{-1}$ g) используя тело массы $m(B) \sim 10^4$ g

1. Взвесить тело без мухи: $m(B) \sim 10^4$ g



2. Взвесить тело с мухой: $m(B + f) \sim 10^4$ g

3. Затем $m(f) = m(B + f) - m(B)$

Масштабы для шторма, тайфуна и боры

$$\tau \sim 10^0 \text{ s}$$

$$V_{\text{hor}} \sim 10^2 \text{ m/s}, \quad L_{\text{hor}} \sim 10^2 \text{ m},$$

$$V_{\text{ver}} \sim 10 \text{ m/s}, \quad L_{\text{ver}} \sim 10^2 \text{ m},$$

$$\frac{\partial v_z}{\partial t} \sim \frac{V_{\text{ver}}}{\tau} = 10^1 \text{ м / с}^2$$

$$v_x \frac{\partial v_z}{\partial x} \sim v_y \frac{\partial v_z}{\partial y} \sim V_{\text{hor}} \frac{V_{\text{ver}}}{L_{\text{hor}}} = 10^1 \text{ м / с}^2$$

$$v_z \frac{\partial v_z}{\partial z} \sim V_{\text{ver}} \frac{V_{\text{ver}}}{L_{\text{ver}}} = 10^0 \text{ м / с}^2$$

Эти вертикальные
силы инерции могут
быть сравнимыми с
ускорением силы
тяжести $g \approx 10 \text{ м/с}^2$

АКУСТИКА

$$V_z \sim 10^0 \text{ м / с}, \quad \omega > 10^3 \text{ с}^{-1},$$
$$C \sim 300 \text{ м / с}, \quad L_{\text{ver}} \sim C / \omega < 0,3 \text{ м}$$

$$\frac{\partial v_z}{\partial t} \sim \frac{V_z}{\omega^{-1}} > 10^3 \text{ м / с}^2 \gg g \approx 10 \text{ м / с}^2$$

$$v_z \frac{\partial v_z}{\partial z} \sim V_z \frac{V_z}{C / \omega} > 3 \text{ м / с}^2$$

~~$$\frac{\partial v_z}{\partial t} + v_z \frac{\partial v_z}{\partial z} = -\frac{1}{\rho} \frac{\partial p}{\partial z} + g$$~~

$$\frac{\partial v_z}{\partial t} = -\frac{1}{\rho} \frac{\partial p}{\partial z}$$

Луна и Земля

Снимок с борта
Discovery 16.07.15 из
точки Лагранжа (1,5
млн км от Земли).



**СПАСИБО
ЗА ВНИМАНИЕ !**

ЗАКОН СОХРАНЕНИЯ ЭНЕРГИИ

$$\Delta E_{\text{Atm}} = G_{\text{Sun}} - U_{\text{Space}} + Q_{\text{Earth}} , \quad Q_{\text{Earth}} \ll G_{\text{Sun}} - U_{\text{Space}}$$

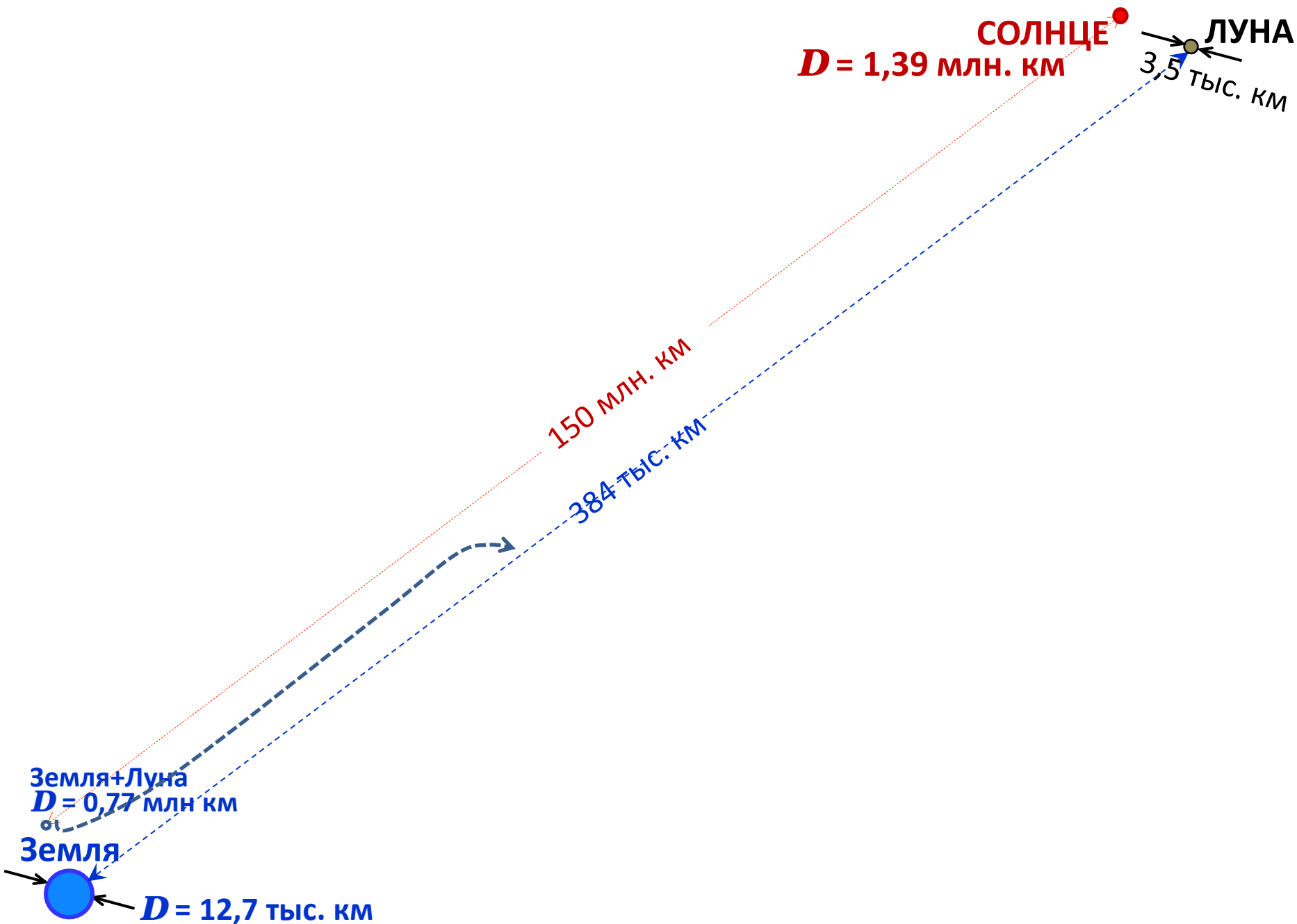
$$E_{\text{Atm}} = e_{\text{Atm}} + k_{\text{Atm}}$$

$$e_{\text{Atm}} = \int_{V_{\text{Atm}}} \rho c_V T \, dV \quad c_V \approx 700 \, \text{m}^2/(\text{s}^2\text{K})$$

$$k_{\text{Atm}} = \int_{V_{\text{Atm}}} \rho \frac{(\mathbf{v}')^2}{2} \, dV = k_{\text{Atm}}^{\text{turb}} + \int_{V_{\text{Atm}}} \rho \frac{(v_{\text{hor}}^2 + v_{\text{ver}}^2)}{2} \, dV$$

$$v_{\text{ver}} \approx 1 \, \text{m} / \text{s}, \quad \frac{1}{2} v_{\text{ver}}^2 = \Delta T_k \approx$$

$$v \approx 10 \, \text{m} / \text{s}, \quad \frac{1}{2} v^2 = \Delta T_k \approx$$





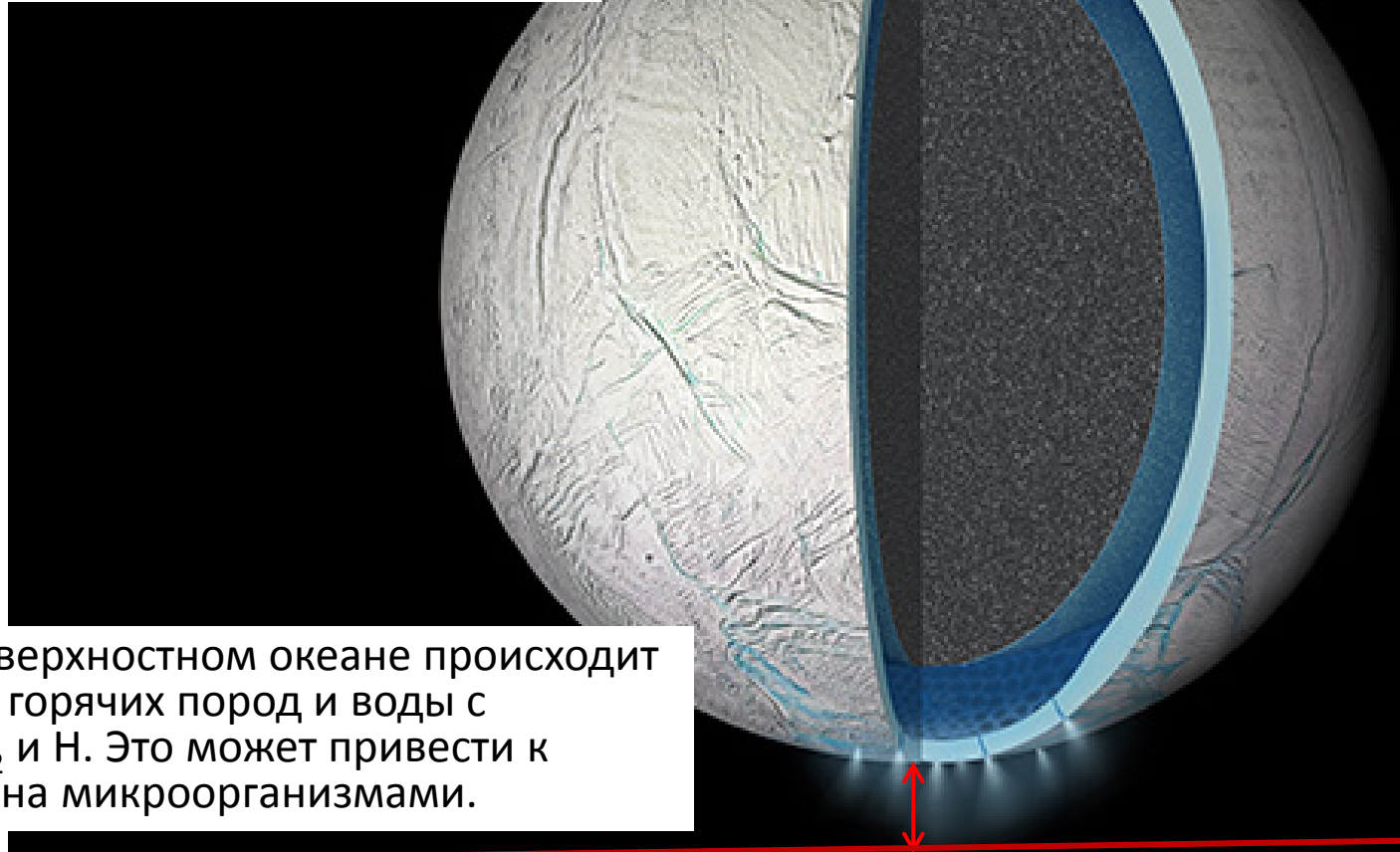
Энцелад — шестой по размеру спутник Сатурна. Диаметр = 500 км, Масса = 5×10^{-6} Массы Земли. Период вращения вокруг Сатурна = 32,9 часа,
 R_{\max} = 240 тыс. км,
 R_{\min} = 180 тыс. км

Сравнение размеров Земли, Луны и Энцелада

Энцелад с глобальным подповерхностным океаном

В водяных выбросах имеется молекулярный водород H_2

(пробы во время пролета Cassini в 49 км от южного полюса в 2015 г.).



Видимо в подповерхностном океане происходит взаимодействие горячих пород и воды с выделением CO_2 и H_2 . Это может привести к биосинтезу метана микроорганизмами.

На Земле эти процессы поддерживают примитивные микробы, получающих энергию без кислорода и света. Они обитают в глубинах океанов, болотах и кишечнике жвачных животных. Более 20% метана на Земле — результат деятельности подобных организмов.

Эллиптичность траектории Земли вокруг Солнца

$$\bar{R} = 152 \text{ ГМ}, \quad R_{\max} = 152 \text{ ГМ}, \quad R_{\min} = 147 \text{ ГМ}, \quad a = 6400 \text{ км}$$

$$\delta \bar{R} \equiv \frac{R_{\max} - R_{\min}}{\langle R \rangle} = 3,5 \times 10^{-2}$$

$$\frac{\delta I^*}{I^*} \equiv \delta \bar{I}^* = 2 \delta \bar{R} \approx 7\%,$$

$$\text{if } \frac{\delta T}{\Delta T} = \frac{\delta I^*}{I^*},$$

$$\Delta T_{\text{season}} \approx (+20 - (-20)) = 40 \text{ K},$$

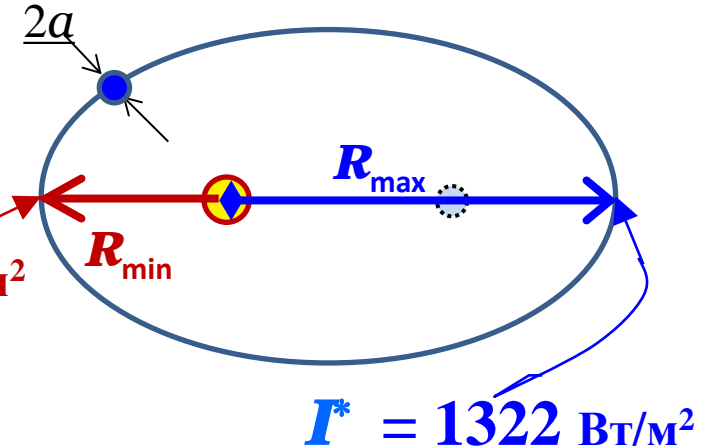
$$\Delta T_{\text{space}} \approx (+30 - (-40)) = 70 \text{ K}$$

$$I^* = 1412 \text{ Вт/м}^2$$

ЯНВАРЬ

$$I^* = 1322 \text{ Вт/м}^2$$

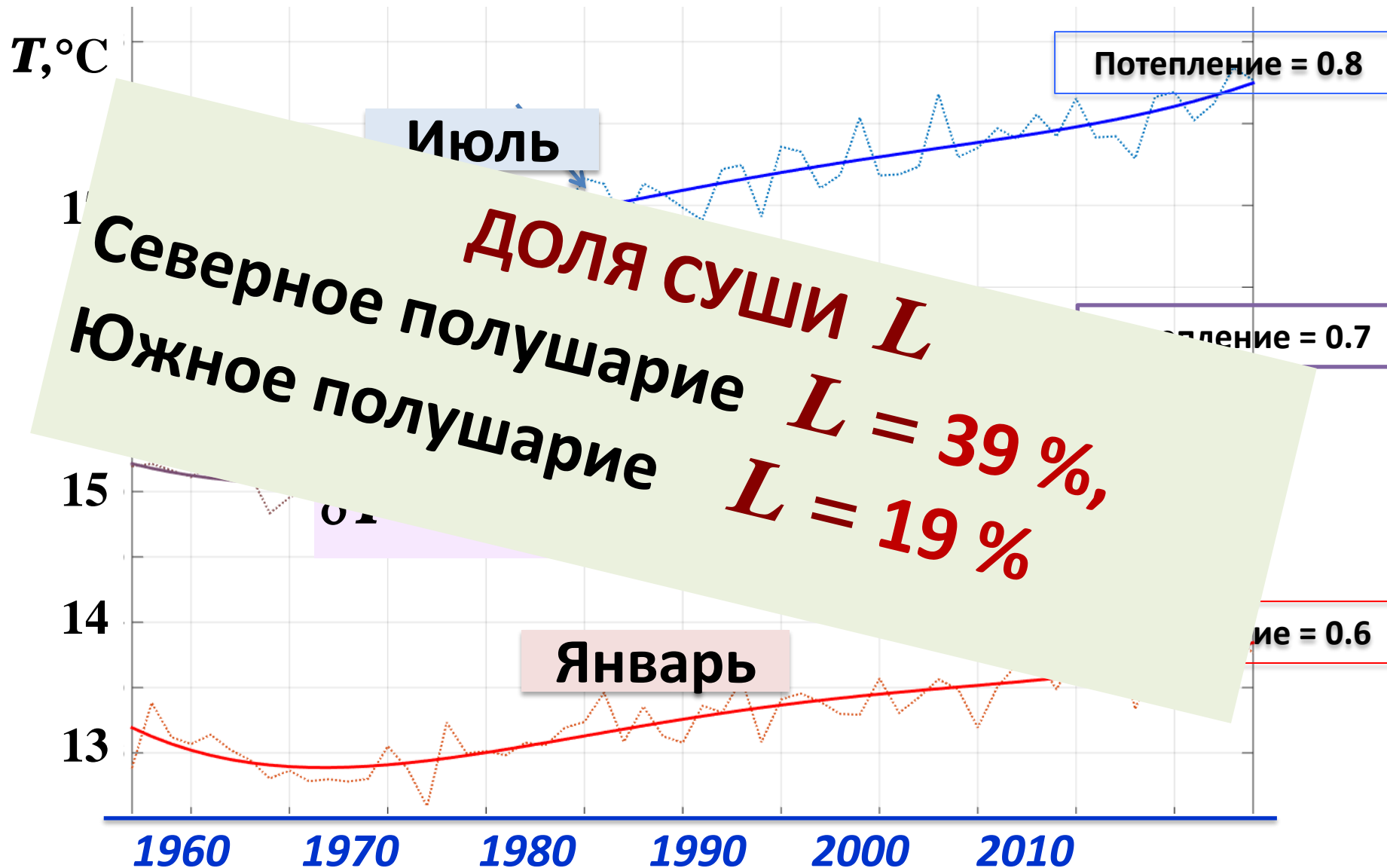
ИЮЛЬ



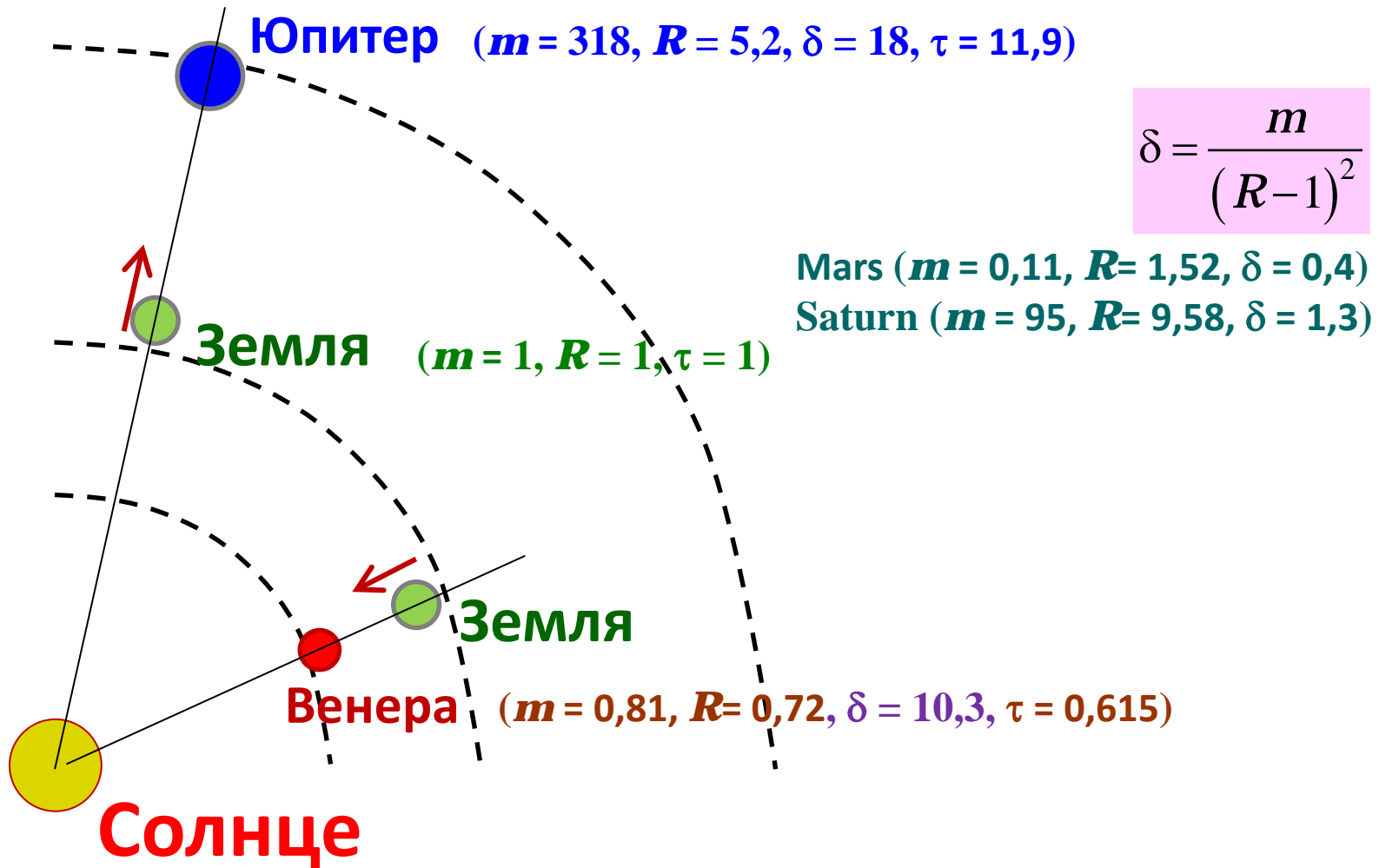
Тогда должно быть $\delta T = T_{\text{январь}} - T_{\text{июль}} \approx 4 \text{ K}$



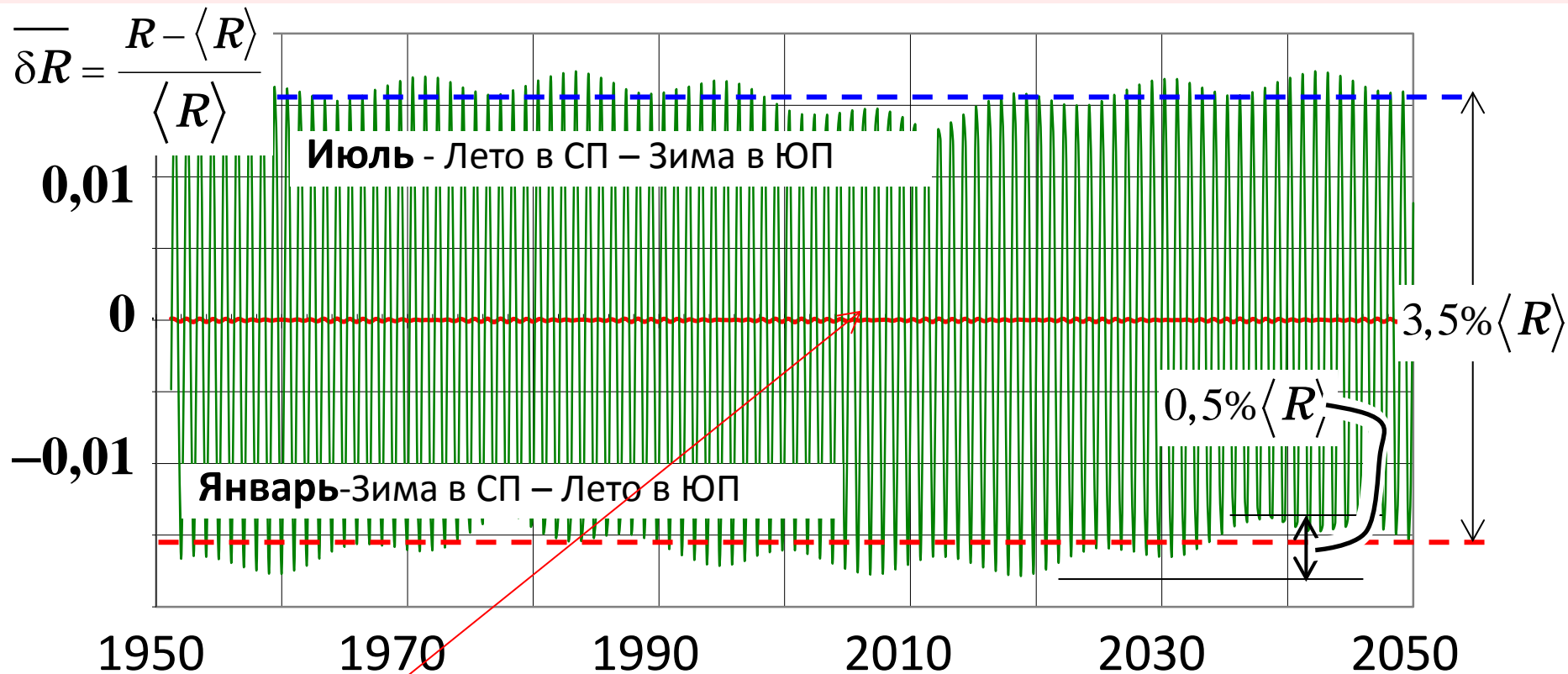
ГЛОБАЛЬНАЯ ТЕМПЕРАТУРА



Возмущения орбиты **Земли** под действием гравитации **Юпитера** и **Венеры**



Изменение расстояния Земли от Солнца



$$\langle \delta \bar{R} \rangle_{\text{year}} = \left\langle \frac{R - \langle R \rangle}{\langle R \rangle} \right\rangle_{\text{year}} \leq 10^{-4} = 0,01\%$$

$$\tau_* \approx 12 \text{ лет}; \quad \tau^* \approx 60 \text{ лет};$$

$$\delta \bar{I}^* = 2 \delta \bar{R} \approx 1\%$$

$$\delta \bar{R}(\text{планетарное}) \approx 0,5\%,$$

$$\delta T(\text{планетарное}) \approx 1\% \times (+20 - (-20)) \approx 0,4 \text{ К}$$



6. Изменение солнечной радиации, W/m^2

