1 Сложности моделирования динамики облачного AПС

В областях распространения кучево-слоистой облачности над океаном скачок температуры, влажности и других скаляров на верхней границе АПС может достигать больших значений. При этом, этот слой "скачка" имеет малую мощность в вертикальном направлении и не может быть разрешен явно на конечно-разностной сетке, используемой в климатических моделях. Более того, использование конечно-разностной аппроксимации вертикальной адвекции приводит к размыванию слоя "скачка". Очевидно, что тонкий баланс между турбулентным вовлечением, вертикальной адвекцией, микрофизическими и радиационными процессами не может быть адекватно воспроизведен в крупномасштабных моделях при использовании традиционных подходов.

В нескольких работах был предложен и реализован подход, позволяющий преодолеть указанные недостатки. В его основе лежит восстановление подсеточной структуры АПС вблизи его верхней границы, предполагающее бесконечно малую толщину слоя "скачка". Далее, на основе восстановленной структуры АПС рассчитываются физически обоснованные тенденции скаляров, обусловленные вовлечением и вертикальной адвекцией.

2 Вертикалные профили скаляров вблизи верхней границы АПС

Восстановление подсеточной структуры вертикальных профилей потенциальной температуры, влажности и других скаляров осуществляется следующим образом.

Шаг 1. Самый верхний модельный уровень k, полностью находящийся внутри АПС, диагносцируется исходя из условия:

$$\theta_{l,k} < \theta_{l,1} + 0.4 < \theta_{l,k+1}$$
, (1)

где $\theta_l = \theta - L/c_p q_l$ - аналог эквивалентной потенциальной температуры; q_l - удельная водность облаков; $\theta_{l,1}$ - эквивалентная потенциальная температура на нижнем модельном уровне, ближайшем к подстилающей поверхности.

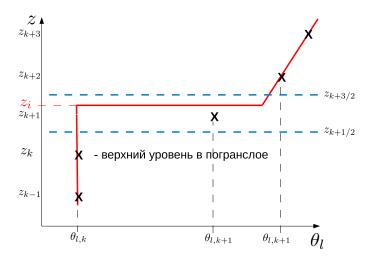


Рис. 1: Схема

Шаг 2. Мы предполагаем, что высота АПС находится в пределах уровня k+, т.е. $_{k+1}$ < < $_{k+}$, но пока не знаем ее конкретного значения. Таким образом, мы предполагаем, что часть уровня k+ в пределах $_{k+1}$ < < занята воздухом, относящимся к АПС, а верхняя часть в пределах < < $_{k+}$ занята воздухом, относящимся к свободной атмосфере. Для того, чтобы определить точно высоту , мы предполагаем следующую подсеточную структуру вертикального профиля скаляра (на примере потенциальной температуры): от $_k$ до высоты температура воздуха меняется по градиенту в АПС $_l = \theta_k - \theta_{k-1} / _{k-} / _{k-1}$, а от высоты до $_{k+}$ температура меняется по градиенту в свободной атмосфере $_l = \theta_{k+} - \theta_{k+} / _{k+} - _{k+}$. Кроме того, необходимо потребовать, чтобы среднее значение скаляра по восстановленному профилю в слое $_l = \theta_k + \theta_k$

$$\int_{k+1/2}^{k+3/2} \theta = \theta_k \quad k+ \quad - \quad k+1 \tag{2}$$

Учитывая восстановленную структуру вертикального профиля θ , интеграл в левой части (2) представим в виде суммы двух интегралов:

$$\int_{k+1/2}^{i} \theta_k + l - k + \int_{i}^{k+3/2} \theta_{k+} - k + \int_{i}^{k+3/2} \theta_{k+} - k + 1$$
 (3)

После взятия интегралов и приведения подобных получаем квадратное уравнение относительно $= k_+ - :$

$$+ \qquad + c = 0 \tag{4}$$

со следующими коэффициентами

$$= 0. - l, (5)$$

$$= -\theta_{k+} - k_{+} - k_{+} + \theta_{k} + k_{+} - k_{+}, \qquad (6)$$

$$= k_{+} - k_{+1} \theta_{k+1} - \theta_{k} - k_{k+1} - k$$
 (7)