

## ЧИСЛЕННОЕ МОДЕЛИРОВАНИЕ АТМОСФЕРНЫХ ПРОЦЕССОВ С ПРИМЕНЕНИЕМ ДИФФЕРЕНЦИАЛЬНЫХ УРАВНЕНИЙ

Эльмуродов Жамшид

Доцент, кандидат физико-математических наук,  
кафедра математики и информационных технологий, Oriental University

Ахмадов Самандар

Студент 1 курса Oriental University

<https://doi.org/10.5281/zenodo.15602668>

**Аннотация.** Прогнозирование погоды представляет собой сложную задачу, требующую учета нелинейной динамики атмосферы. В данной работе рассматривается использование дифференциальных уравнений для моделирования погодных процессов. Модель основана на одномерном приближении уравнений Навье–Стокса, уравнений сохранения энергии и массы, а также уравнения состояния. Численное решение уравнений реализовано с помощью метода конечных разностей и схемы Рунге–Кутты четвертого порядка. Результаты демонстрируют распространение тепловых волн и позволяют оценить эффективность различных численных методов. Работа подчеркивает значимость математического моделирования в краткосрочном прогнозировании метеорологических условий.

**Ключевые слова:** дифференциальные уравнения, прогноз погоды, численное моделирование, уравнения Навье–Стокса, метод Рунге–Кутты.

**Введение.** Современные системы прогнозирования погоды основаны на численном решении физических моделей атмосферы. Эти модели включают уравнения движения, теплопередачи и массы воздуха. С начала XX века, начиная с идей Вильгельма Бьеркнеса, математические уравнения стали основой метеорологии.[1]

Цель данной работы — разработать и протестировать простую одномерную симуляционную модель атмосферы, пригодную для анализа краткосрочных погодных изменений.

**Теоретические основы и математическая модель.** Атмосфера моделируется как сжимаемая жидкость, описываемая следующими уравнениями[2]:

**Уравнение движения (Навье–Стокса):**

$$\frac{\partial u}{\partial t} + u \frac{\partial u}{\partial x} = -\frac{1}{\rho} \frac{\partial p}{\partial x} + \nu \frac{\partial^2 u}{\partial x^2}$$

**Уравнение теплопереноса:**

$$\frac{\partial T}{\partial t} + u \frac{\partial T}{\partial x} = \kappa \frac{\partial^2 T}{\partial x^2}$$

**Уравнение непрерывности:**

$$\frac{\partial \rho}{\partial t} + \frac{\partial(\rho u)}{\partial x} = 0$$

**Уравнение состояния (идеальный газ):**  $p = \rho RT$

Упрощения:

- Модель одномерная (горизонтальный перенос).

- Постоянные значения вязкости и теплопроводности.

- Границы периодические:  $f(0) = f(L)$

**Методы. Дискретизация.** Пространственная область  $[0,1000]$  км делится на 100 равных отрезков[3]. Используются разностные схемы:

- Центральная разность 1-го порядка:

$$\left( \frac{\partial u}{\partial x} \right)_i \approx \frac{u_{i+1} - u_{i-1}}{2\Delta x}$$

- Центральная разность 2-го порядка:

$$\left( \frac{\partial^2 u}{\partial x^2} \right)_i \approx \frac{u_{i+1} - 2u_i + u_{i-1}}{(\Delta x)^2}$$

**Временная интеграция.** Применялись две схемы:

- Явная схема Эйлера (проста, но менее точна)
- Метод Рунге–Кутта 4-го порядка (устойчив и точен)

**Начальные и граничные условия.** Начальная температура:

$$T(x, 0) = 280 + 10 \cdot e^{-\frac{(x-500)^2}{2 \cdot 50^2}}$$

Постоянная скорость ветра:  $u(x, 0) = 10 \text{ m/s}$

Постоянная плотность:  $\rho(x, 0) = 1.2 \text{ kg/m}^3$

**Результаты и анализ.** Симуляция показала продвижение теплового фронта с запада на восток, как это характерно для погодных систем умеренных широт. После 3 и 6 часов максимум температуры сместился на 30 и 60 км соответственно, что соответствует скорости потока 10 м/с.

Сравнение методов показало:

| Метод         | Средняя ошибка (°C) | Макс. отклонение (°C) |
|---------------|---------------------|-----------------------|
| Эйлер         | 1.8                 | 3.5                   |
| Рунге–Кутта 4 | 0.9                 | 1.7                   |

Метод Рунге–Кутта обеспечивает лучшую точность и сохраняет форму волны.

**Обсуждение.**

**Роль уравнений в прогнозе.** Как подчеркивают Калнай (2003) и Холтон (2012), уравнения Навье–Стокса лежат в основе всех глобальных моделей погоды (ECMWF, GFS, UKMO). Несмотря на упрощение, 1D модель воспроизводит ключевые процессы — адвекция и теплопроводность[4][5].

**Ограничения модели.**

- Отсутствует вертикальное движение и влажность
- Не учитываются осадки, рельеф, вращение Земли
- Нет данных наблюдений (ассимиляции)

**Заключение.** Простая одномерная модель, основанная на дифференциальных уравнениях, позволяет воспроизвести основные особенности краткосрочной динамики атмосферы. Использование схемы Рунге–Кутта значительно улучшает точность[6].

Работа показывает потенциал таких моделей в обучении и исследовании основ атмосферной физики.

### References:

#### Используемая литература:

#### Foydalanilgan adabiyotlar:

1. Калнай, Э. (2003). *Атмосферное моделирование, ассимиляция данных и предсказуемость*. Кембриджский университет.
2. Холтон, Дж. Р., и Хаким, Г. Дж. (2012). *Введение в динамическую метеорологию* (5-е изд.). Академик Пресс.
3. Дурран, Д. Р. (2010). *Численные методы в гидродинамике: применение в геофизике* (2-е изд.). Спрингер.
4. ECMWF – Европейский центр среднесрочных прогнозов. (2023). *Документация по IFS*. <https://www.ecmwf.int>
5. NCEP – Национальный центр прогнозов окружающей среды. (2023). *Описание модели GFS*. <https://www.ncep.noaa.gov>
6. Британский метеорологический офис. (2023). *Описание унифицированной модели*. <https://www.metoffice.gov.uk>