

МІНІСТЕРСТВО ОСВІТИ І НАУКИ УКРАЇНИ
ОДЕСЬКИЙ ДЕРЖАВНИЙ ЕКОЛОГІЧНИЙ УНІВЕРСИТЕТ

**МАТЕРІАЛИ
СТУДЕНТСЬКОЇ НАУКОВОЇ
КОНФЕРЕНЦІЇ**

**Одеського державного
екологічного університету**

11-18 травня 2022 р.

ОДЕСА
2022

**МІНІСТЕРСТВО ОСВІТИ І НАУКИ УКРАЇНИ
ОДЕСЬКИЙ ДЕРЖАВНИЙ ЕКОЛОГІЧНИЙ УНІВЕРСИТЕТ**



**МАТЕРІАЛИ
СТУДЕНТСЬКОЇ НАУКОВОЇ КОНФЕРЕНЦІЇ
Одеського державного екологічного університету
(11-18 травня 2022 р.)**

**ОДЕСА
Одеський державний екологічний університет
2022**

Секція «ПУБЛІЧНОГО УПРАВЛІННЯ ТА МЕНЕДЖМЕНТУ ПРИРОДООХОРОННОЇ ДІЯЛЬНОСТІ»	410
Пилипчук Д.Ю., ст. гр. У-20 Науковий керівник: Розмарина А. Л., канд. екон. наук, доц. СУЧАСНІ МЕХАНІЗМИ УПРАВЛІННЯ БАНКІВСЬКИМИ РИЗИКАМИ	410
Дмитрієнко А. С., ст. гр. ПУА-18 Науковий керівник: Розмарина А.Л., канд. екон. наук, доц. НАПРЯМКИ УДОСКОНАЛЕННЯ УПРАВЛІННЯ КОНФЛІКТАМИ В ОРГАНІЗАЦІЇ	413
Молчанова А. Ю., ст. гр. У-20 Науковий керівник: Розмарина А. Л., канд. екон. наук, доц. АНАЛІЗ ТЕНДЕНЦІЙ РОЗВИТКУ ЕЛЕКТРОННИХ РОЗРАХУНКІВ В УКРАЇНІ	416
Яценко К. С., ст. гр. У-18 Науковий керівник: Розмарина А. Л., канд. екон. наук, доц. НАПРЯМИ ПОБУДОВИ ЕФЕКТИВНИХ ВЗАЄМВІДНОСИН В ОРГАНІЗАЦІЇ	420
Богомолюк Д. О., ст. гр. У-20 Науковий керівник: Козловцева В. А., канд. екон. наук, доц. АНАЛІЗ ВИКОРИСТАННЯ МОТИВАЦІЙНИХ МЕТОДІВ НА ПІДПРИЄМСТВІ	423
Чернявська В. А., ст. гр. У-4 Науковий керівник: Колонтай С. М., канд. екон. наук, доц. ЕКОЛОГІЧНІ ІННОВАЦІЇ ЯК ФАКТОР ЕКОЛОГІЗАЦІЇ ЕКОНОМІКИ	426
Домаскін Д. О., ст. гр. У-5 Науковий керівник: Колонтай С. М., канд. екон. наук, доц. МОНІТОРИНГ ПРЕДСТАВЛЕНОСТІ ПРОДУКЦІЇ ЯК ВАЖІЛЬ УПРАВЛІННЯ ПРОДАЖАМИ	428
Саковський Д. С., ст. гр. У-18 Науковий керівник: Смірнова К.В., канд. екон. наук, доц. ВПЛИВ СОЦІАЛЬНО-ПСИХОЛОГІЧНОГО КЛІМАТУ НА ВЗАЄМВІДНОСИНИ В КОЛЕКТИВІ	430
Рязанова А. Є., ст. гр. ПУА-18 Науковий керівник: Смірнова К. В., канд. екон. наук, доц. РОЛЬ ТА НЕОБХІДНІСТЬ АДАПТАЦІЇ ПЕРСОНАЛУ	432
Секція «ОКЕАНОЛОГІЇ ТА МОРСЬКОГО ПРИРОДОКОРИСТУВАННЯ»	435
Катанов О. О., ст. гр. ГМ-21 Науковий керівник: П'ятакова В. Ф., ас. ІСТОРІЯ ДОСЛІДЖЕННЯ ЦУНАМІ	435

Кашуба К. А., ст. гр. ГО-19 Науковий керівник: П'ятакова В. Ф., ас. ТЕЧІЇ В ОКЕАНІ. ОСНОВНІ ОСОБЛИВОСТІ ТЕЧІЇ КУРОСІО	437
Стецюк А. В., ст. гр. ГМ-21 Науковий керівник: П'ятакова В. Ф., ас. КЛАСИФІКАЦІЯ МОРСЬКОГО ЛЬОДУ. СУЧАСНІ ЗМІНИ ТА НАСЛІДКИ	440
Ташку А.Г., ст. гр. ГМ-21 Науковий керівник: П'ятакова В.Ф., ас. ПРИПЛИВИ В ОКЕАНІ. ЗАТОКА ФАНДІ ТА ЇЇ ОСОБЛИВОСТІ	442
Бородіна К. О., ст. гр. ГО-19 Науковий керівник: П'ятакова В. Ф., ас. ІСТОРІЯ ВИВЧЕННЯ ОКЕАНІЧНИХ БАСЕЙНІВ	444
Ясинський М. А., ст. гр. ГО-18 Науковий керівник: П'ятакова В. Ф., ас. ЗМІНИ, ЩО СПОСТЕРІГАЮТЬСЯ У ФІЗИЧНОМУ ТА ХІМІЧНОМУ СТАНІ СВІТОВОГО ОКЕАНУ У 20-21 СТОРІЧЧЯХ	446
Ярова К. Н., ст. гр. ГО-19 Науковий керівник: Ель Хадрі Ю., PhD, ст. викл. СЕЗОННІ ЗМІНИ ТЕМПЕРАТУРИ ВОДИ НА ПОВЕРХНІ МЕКСИКАНСЬКОЇ ЗАТОКИ	449
Чеботарьова Н. В., ст. гр. ГМ-20 Науковий керівник: Гаврилюк Р. В., канд. геогр. наук, доц. ХВИЛЮВАННЯ В ОКЕАНІ	451
Волков М., ст. гр. ГМ-21м Науковий керівник: Дерик О. В., ст. викл. ВИЗНАЧЕННЯ КОЛЬОРУ І ПРОЗОРОСТІ МОРСЬКОЇ ВОДИ	455
Секція «МЕТЕОРОЛОГІЇ ТА КЛІМАТОЛОГІЇ»	458
Єжова В., ст. гр. МК-18 Науковий керівник: Міщенко Н.М., канд. геогр. наук., доц. ЗМІНИ ТЕРМОДИНАМІЧНИХ ХАРАКТЕРИСТИК АТМОСФЕРИ В ПЕРІОД ФОРМУВАННЯ КОНВЕКТИВНОЇ ДІЯЛЬНОСТІ	458
Подоліук Д. В., ст. гр. ГМ-21 Наукове керівництво: Прокоф'єв О. М., канд. геогр. наук, доц., Гопцій М. В., канд. геогр. наук, ст. викл. РУАЛЬ АМУНДСЕН – НАПОЛЕОН ПОЛЯРНИХ КРАЇН	460
Прокопенко К. Ю., ст. гр. ГМ-20 Наукове керівництво: Прокоф'єв О. М., канд. геогр. наук, доц. Гопцій М. В., канд. геогр. наук, ст. викл. ПЕРШІ МЕТЕОРОЛОГІЧНІ ТА ГІДРОЛОГІЧНІ МЕРЕЖІ НА ТЕРИТОРІЇ УКРАЇНИ	462

Кашуба К. А, ст. гр. ГО-19

Науковий керівник: П'ятакова В. Ф., ас.

Кафедра Океанології та морського природокористування

ТЕЧІЇ В ОКЕАНІ. ОСНОВНІ ОСОБЛИВОСТІ ТЕЧІЇ КУРОСІО

Океан грає основну роль формуванні змін кліматичної системи. Тепловий вплив океану на атмосферу (особливо внаслідок великої термічної інерції океану) трансформують циркуляцію атмосфери, а вона у свою чергу управляє циркуляцією океану [1].

Циркуляція вод Світового океану, це єдина взаємозалежна система безперервних великомасштабних рухів вод океану. яка включає сукупність горизонтальних та вертикальних переміщень: течії, вертикальні рухи вод, хвилі, припливи та відливи, згінно-нагінні явища.

Океанічні течії, поступальні горизонтальні переміщення значних обсягів води у океанах. У поверхневих шарах вони розповсюджуються у вигляді потужних потоків води шириною від десятків до сотень кілометрів. У глибинних шарах океану й у дна відбуваються значно повільніші переміщення води у певному генеральному напрямі та становлять частину загальної циркуляції вод Світового океану. Течії класифікують за різними ознаками, основні наведені у таблиці 1.

Таблиця 1 – Класифікація морських течій

№	Ознаки	Групи
1	За факторами та силами, що їх викликають	а) градієнтні: - згінно-нагінні; - бароградієнтні; - стокові; - щільносні(конвекційні);
		б) вітрові та дрейфові;
		в) приливні;
2	За стійкістю	а) постійні;
		б) періодичні;
		в) неперіодичні;
3	По глибині розташування	а) поверхневі; б) глибинні; в) придонні;
4	За характером руху	а) мандруючі; б) прямолінійні; в) криволінійні;
5	За фізико-хімічними властивостями	а) теплі та холодні б) солоні та розпреснені

Океан поглинає багато тепла, що дуже важливо для клімату планети. Вода спочатку накопичує тепло, а потім поступово віддає. Це пом'якшує клімат Землі і піднімає його температуру.

Частина тепла, що переноситься з низьких широт у високі та назад, циркулює завдяки течіям. Холодні течії роблять атмосферу стійкішою, послаблюють вертикальне перенесення повітря між шарами, зменшують хмарність і вологість повітря. Холодними є переважно течії, які спрямовані з півдня або півночі до тропіків.

Теплі океанічні течії, навпаки, збільшують конвекцію в атмосфері та сприяють зволоженню повітря навіть на високих висотах. Ці течії, як правило, спрямовані з низьких широт у високі.

Циркуляція вод Світового океану визначає обмін кількістю речовини, тепла та механічної енергії між океаном та атмосферою, поверхневими та глибинними, тропічними та полярними водами. Океанічні течії переносять великі маси води з одних областей до інших, часто дуже віддалені райони (рис.1). Течії порушують широтну зональність у розподілі температури. У всіх трьох океанах - Атлантичному, Індійському і Тихому - під впливом течій виникають температурні аномалії: позитивні аномалії пов'язані з перенесенням теплих вод від екватора у вищі широти течіями, що мають близьке до меридіонального напрямку; негативні аномалії викликані протилежно спрямованими (від високих широт до екватора) холодними течіями. Негативні аномалії температури посилюються ще й підйомом глибинних вод біля західних берегів континентів, викликаними згонами вод пасатними вітрами.

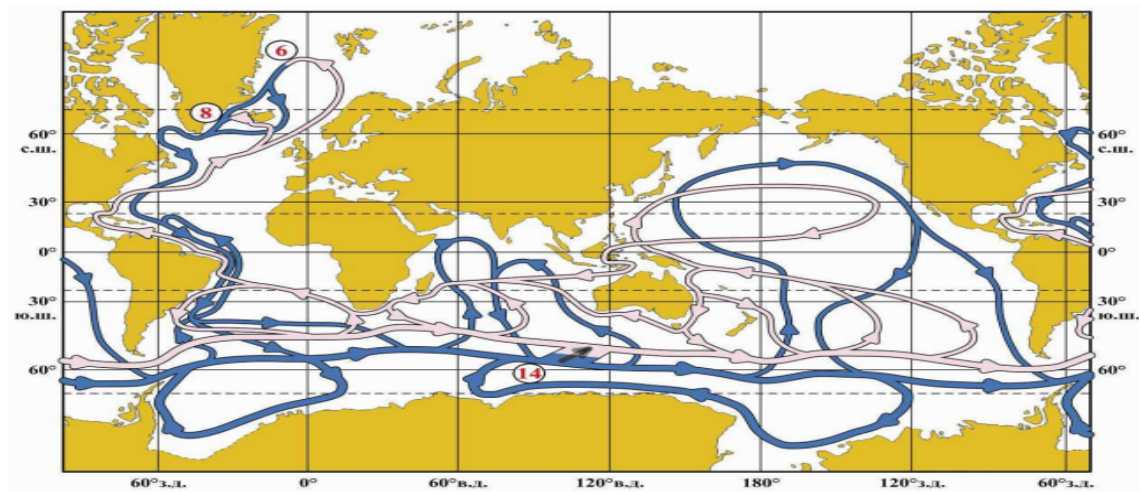


Рисунок - Схема Глобального океанського конвеєра. Червоним кольором показана верхня гілка ГОК, синім – нижня гілка. Числа у гуртках у північній частині карти дають швидкість (у свердрупах) трансформації води верхньої гілки ГОК у воду нижньої гілки

Загальні риси течій у Світовому океані свідчать, що вони збуджуються і підтримуються одними й тими самими силами. Однак умови формування цих течій у кожному океані мають особливості, що, в свою чергу, призводить до деякої відмінності в структурі течій.

Як приклад впливу течій на клімат Землі, спостерігається у тропічних областях, де переважає східне перенесення, на західних берегах океанів спостерігаються значна хмарність, опади, вологість, а східних, де вітри дмуть з материків, - відносно сухий клімат. Течії суттєво впливають на розподіл тиску та циркуляцію атмосфери. Над осями теплих течій, як, наприклад, Гольфстрім, Північно-Атлантичне, Куросіо, Північно-Тихоокеанське течія, рухаються серії циклонів, які визначають погодні умови прибережних районів материків.

Від о. Тайвань до меридіана 160 с.д. існує течія, під назвою «Куросіо» - одна з найінтенсивніших у Світовому океані і може розглядатися як тихоокеанський аналог течії Гольфстрім. Вона є вузьким потоком з великими швидкостями. У смузі течії шириною 60 миль середні швидкості перевищують 100 см/с, а самому стрижні течії - навіть 150-200 см/с. До глибини 200 м швидкості течії залишаються майже такими, як і на поверхні, а глибше спадають майже лінійно, проте на глибинах 600-800 м вони ще значні і досягають 20-30 см/с і навіть більше.

Куросіо є яскравим прикладом інтенсифікації течії, що проходить біля західних берегів океану в низьких широтах. З динамікою Куросіо пов'язані специфічні особливості розподілу океанографічних характеристик: великі горизонтальні градієнти, різкий нахил ізотерм та ізогалін на розрізах упоперек течії, наявності ізольованих областей холодної води праворуч та теплої води ліворуч від струменя течії [2].

На північному заході Тихого океану Куросіо зустрічається з течією Оясіо, що несе холодні води полярного регіону на південь. На межі двох течій з'являється великий градієнт температур, що створює область апвелінгу, де багаті на поживні речовини води піднімаються на поверхню разом з декількома видами риб і планктону, важливими для промисловості Японії. Враховуючи гідрологічні та гідродинамічні особливості Куросіо, його вплив на клімат як регіональний, так і глобальний, а також на біорізноманіття важливо зрозуміти, як воно буде реагувати на подальші зміни клімату.

Список використаної літератури

1. Полонский А.Б. Роль океана в изменениях климата: монография. Киев: Наукова думка, 2008. 183 с.
2. Суховой В.Ф. Основные черты гидрологического режима Атлантического и Тихого океана. Киев: УМК ВО, 1992. 220 с.