Моделирование циркуляции Западно-Арктических морей РФ на основе современных технологий численного моделирования и оценка водообмена через Карские Ворота

1,2Дианский Н.А.

при участии

²Фомина В.В., ^{1,3}Гусева В.А., ²Кабатченко И.М.

¹Институт вычислительной математики РАН

²Государственный океанографический институт

³Институт океанологии РАН

E-mail: nikolay.diansky@gmail.com

Севастополь, 2016

План

- 1. Краткое описание INMOM (Institute of Numerical Mathematics Ocean Model).
- 2. Использование INMOM для расчета циркуляции Мирового океана, Черного моря.
- 3. Описание системы оперативного и ретроспективного расчета циркуляции Западно-Арктических морей РФ.
- 4. Важность катабатических ветров в формировании циркуляции Арктических морей РФ.
- 5. Параметры водообмена между Карским и Печорским морями через пролив Карские ворота.
- 6. Расчет дрейфа морского льда.
- 7. Влияние Северо-Атлантического колебания на циркуляцию Западно-Арктических морей РФ.
- 8. Отклик гидрометеорологических характеристик на воздействие от экстремальных полярных циклонов.

The INMOM vertical coordinate is σ (like POM or ROMS),

given by the expression:

$$\sigma = \frac{z - \zeta(x, y, t)}{H(x, y) - \zeta(x, y, t)}, \quad \sigma \in [0; 1]$$

$$(x, y, z, t) \quad \text{-coordinates in } z \text{-system}$$

$$(x_1, y_1, \sigma, t_1) \quad \text{-coordinates in } \sigma \text{-system}$$



The equations are transformed from z- to σ - coordinate by implementing the transformation:

$$\frac{\partial}{\partial x} = \frac{\partial}{\partial x_1} - \frac{Z_x}{Z_\sigma} \frac{\partial}{\partial \sigma}, \quad \frac{\partial}{\partial y} = \frac{\partial}{\partial y_1} - \frac{Z_y}{Z_\sigma} \frac{\partial}{\partial \sigma}, \\ \frac{\partial}{\partial z} = \frac{1}{Z_\sigma} \frac{\partial}{\partial \sigma}, \quad \frac{\partial}{\partial t} = \frac{\partial}{\partial t_1} - \frac{Z_t}{Z_\sigma} \frac{\partial}{\partial \sigma}.$$

 $Z = \sigma h + \zeta$ - geopotential Z-depth as a function of model coordinates $h = H - \zeta$ - effective ocean depth

 ζ - sea level deviation from undisturbed state

Расщепление задачи по физическим процессам

1. Перенос-диффузия

$\tilde{D}_t \theta = \frac{\partial}{\partial \sigma} \frac{v_\theta}{H} \frac{\partial \theta}{\partial \sigma} + D\theta + \frac{\partial R}{\partial \sigma},$
$\tilde{D}_t S = \frac{\partial}{\partial \sigma} \frac{V_S}{H} \frac{\partial S}{\partial \sigma} + DS.$
$D_t u - \xi v H = \frac{\partial}{\partial \sigma} \frac{v}{H} \frac{\partial u}{\partial \sigma} + F u, \qquad 1 \left(\frac{\partial r_y}{\partial \sigma} - \frac{\partial r_y}{\partial r_y} \right)$
$D_t v + \xi u H = \frac{\partial}{\partial \sigma} \frac{v}{H} \frac{\partial v}{\partial \sigma} + Fv, \xi = \frac{\partial}{r_x r_y} \left(\frac{1}{\partial x} v - \frac{x}{\partial y} u \right)$

2. Адаптация

$$\begin{cases} \frac{\partial u}{\partial t} - lv = -\frac{1}{r_x} \left(\frac{1}{\rho_0} P_x + \frac{1}{\rho_0} \frac{\partial p_a}{\partial x} - g \frac{\partial \zeta}{\partial x} \right), \\ \frac{\partial v}{\partial t} + lu = -\frac{1}{r_y} \left(\frac{1}{\rho_0} P_y + \frac{1}{\rho_0} \frac{\partial p_a}{\partial y} - g \frac{\partial \zeta}{\partial y} \right), \\ \frac{\partial \zeta}{\partial t} = \frac{1}{r_x r_y} \left(\frac{\partial r_y u H}{\partial x} + \frac{\partial r_x v H}{\partial y} \right) + \frac{\partial \omega}{\partial \sigma}. \end{cases}$$

Баротропная

адаптация

(далее для переноса-диффузии импульса производится расщепление по координатам)

Расщепление блока адаптации

(линейные Генерация Разделение скоростей Бароклинная уравнения на бароклинные и адаптация и вычисление движения мелкой воды) баротропные вертикальной скорости $\begin{cases} \frac{\partial u'}{\partial t} - lv' = 0, \\ \frac{\partial v'}{\partial t} + lu' = 0, \end{cases} \qquad \qquad \begin{cases} \frac{\partial u}{\partial t} - l\overline{v} = \frac{1}{r_x} \left(g \frac{\partial \zeta}{\partial x} - \frac{1}{\rho_0} \frac{\partial p_a}{\partial x} \right), \\ \frac{\partial \overline{v}}{\partial t} + l\overline{u} = \frac{1}{r_y} \left(g \frac{\partial \zeta}{\partial y} - \frac{1}{\rho_0} \frac{\partial p_a}{\partial y} \right), \end{cases}$ $\frac{\partial u}{\partial t} = -\frac{1}{\rho_0 r_x} P_x, \qquad u = \overline{u} + u', \quad v = \overline{v} + v',$ $\frac{\partial v}{\partial t} = -\frac{1}{\rho_0 r_v} P_v.$ $\omega = \int_{-\infty}^{\sigma} \frac{1}{r_{x}r_{y}} \left(\frac{\partial u'r_{y}H}{\partial x} + \frac{\partial v'r_{x}H}{\partial y} \right) d\sigma.$ $\left|\frac{\partial \zeta}{\partial t} = \frac{1}{r r} \left(\frac{\partial r_y \overline{u} H}{\partial x} + \frac{\partial r_x \overline{v} H}{\partial y}\right),\right|$

The global version of the INMOM is used as the oceanic component of Russian IPCC climate model INMCM (Institute of Numerical Mathematics Climate Model).

INMCM3 with INMOM of 2x2.5 deg. resolution was presented in the IPCC Fourth Assessment Report (AR-4, 2007).



INMCM4 with INMOM of 0.5x1 deg. resolution is presented in the IPCC AR-5.



WORKING GROUP I CONTRIBUTION TO THE FIFTH ASSESSMENT REPORT OF THE INTERGOVERNMENTAL PANEL ON CLIMATE CHANGE



Ocean Modelling 73 (2014) 76-107



Special issue: CORE-II Virtual Special Issue

North Atlantic simulations in Coordinated Ocean-ice Reference Experiments phase II (CORE-II). Part I: Mean states



ABSTRACT

Gokhan Danabasoglu^{a,*}, Steve G. Yeager^a, David Bailey^a, Erik Behrens^b, Mats Bentsen^c, Daohua Bi^d, Arne Biastoch^b, Claus Böning^b, Alexandra Bozec^e, Vittorio M. Canuto^f, Christophe Cassou^g, Eric Chassignet^e, Andrew C. Coward^h, Sergey Danilovⁱ, Nikolay Diansky^j, Helge Drange^k, Riccardo Farneti¹, Elodie Fernandez^g, Pier Giuseppe Fogli^m, Gael Forgetⁿ, Yosuke Fujii^o, Stephen M. Griffies^p, Anatoly Gusev^j, Patrick Heimbachⁿ, Armando Howard^{f,q}, Thomas Jungⁱ, Maxwell Kelley^f, William G. Large^a, Anthony Leboissetier^f, Jianhua Lu^e, Gurvan Madec^r, Simon J. Marsland^d, Simona Masina^{m,s}, Antonio Navarra^{m,s}, A.J. George Nurser^h, Anna Pirani^t, David Salas y Mélia^u, Bonita L. Samuels^p, Markus Scheinert^b, Dmitry Sidorenkoⁱ, Anne-Marie Treguier^v, Hiroyuki Tsujino^o, Petteri Uotila^d, Sophie Valcke^g, Aurore Voldoire^u, Qiang Wangⁱ

^aNational Center for Atmospheric Research (NCAR), Boulder, CO, USA

^b Helmholtz Center for Ocean Research, GEOMAR, Kiel, Germany

^c Uni Climate, Uni Research Ltd., Bergen, Norway

^d Centre for Australian Weather and Climate Research, A Partnership between CSIRO and the Bureau of Meteorology, Commonwealth Scientific and Industrial Research Organisation (CSIRO). Melbourne, Australia

^e Center for Ocean-Atmospheric Prediction Studies (COAPS), Florida State University, Tallahassee, FL, USA

^f NASA Goddard Institute for Space Studies (GISS), New York, NY, USA

^g Centre Européen de Recherche et de Formation Avancée en Calcul Scientifique (CERFACS), Toulouse, France

h National Oceanography Centre Southampton (NOCS), Southampton, UK

ⁱ Alfred Wegener Institute for Polar and Marine Research (AWI), Bremerhaven, Germany

Institute of Numerical Mathematics, Russian Academy of Sciences, Moscow, Russia

^kUniversity of Bergen, Bergen, Norway

¹International Centre for Theoretical Physics (ICTP), Trieste, Italy

^mCentro Euro-Mediterraneo sui Cambiamenti Climatici (CMCC), Bologna, Italy

ⁿ Massachusetts Institute of Technology, Cambridge, MA, USA

^o Meteorological Research Institute (MRI), Japan Meteorological Agency, Tsukuba, Japan

^P NOAA Geophysical Fluid Dynamics Laboratory (GFDL), Princeton, NJ, USA ^q Medgar Evers College of the City University of New York, Brooklyn, NY, USA

^r IPSL/LOCEAN, CNRS-IRD-UPMC, Paris, France

^s Istituto Nazionale di Geofisica e Vulcanologia (INGV), Bologna, Italy

^t International CLIVAR Project Office, National Oceanography Centre, Southampton, UK

^u Centre National de Recherches Météorologiques (CNRM), Toulouse, France

^v Laboratoire de Physique des Océans, UMR 6523, CNRS-Ifremer-IRD-UBO, IUEM, Plouzane, France

ARTICLE INFO

Article history: Available online 8 November 2013

Keywords:

Global ocean-sea-ice modelling Ocean model comparisons Atmospheric forcing Experimental design Atlantic meridional overturning circulation North Atlantic simulations

Simulation characteristics from eighteen global ocean-sea-ice coupled models are presented with a focus on the mean Atlantic meridional overturning circulation (AMOC) and other related fields in the North Atlantic. These experiments use inter-annually varying atmospheric forcing data sets for the 60-year period from 1948 to 2007 and are performed as contributions to the second phase of the Coordinated Oceanice Reference Experiments (CORE-II). The protocol for conducting such CORE-II experiments is summarized. Despite using the same atmospheric forcing, the solutions show significant differences. As most models also differ from available observations, biases in the Labrador Sea region in upper-ocean potential temperature and salinity distributions, mixed layer depths, and sea-ice cover are identified as contributors to differences in AMOC. These differences in the solutions do not suggest an obvious grouping of the models based on their ocean model lineage, their vertical coordinate representations, or surface salinity

restoring strengths. Thus, the solution differences among the models are attributed primarily to use of different subgrid scale parameterizations and parameter choices as well as to differences in vertical

* Corresponding author. Tel.: +1 303 497 1604; fax: +1 303 497 1700. E-mail address: gokhan@ucar.edu (G. Danabasoglu).

1463-5003/S - see front matter @ 2013 Elsevier Ltd. All rights reserved. http://dx.doi.org/10.1016/j.ocemod.2013.10.005







Global and Hemispheric Annual Temperature Anomalies

Реализация модели морской циркуляции INMOM для Керченского пролива с целью гидрометобеспечения строительства Керченского моста.

Сеточная область над акваторией Черного и Азовского морей

область Сеточная модели морской циркуляции получена путем переноса северного и южного полюсов с помощью дробно-линейного преобразования Мебиуса. Перенос полюсов осуществлялся в точки С координатами 36,158321°в.д. 45,265857°с.ш. для северного полюса и 37,134731°в.д. 45,249368°с.ш. для полюса. Поскольку используется южного математически точная сферическая система координат, то никаких топологических искажений при расчете полей течений не вносится, в отличие от зачастую используемых декартовых «натягиваемых» систем координат, на сферичную поверхность Земли.

Сеточная область над акваторией Керненского пролива

Сеточная область в районе предполагаемого места строительства моста.

Численное моделирование гидрометеорологических параметров



Расчетные гидрометеорологические параметры:

- Атмосферное воздействие.
- Гидротермодинамические характеристики моря.
- Ветровое волнение.
- Характеристики морского льда.
- Литодинамические характеристики.

Система моделирования гидрометеорологических характеристик



CSFR – глобальный массив реанализа атмосферных характеристик с разрешением 0.5x0.5° градуса и дискретностью по времени в 6 часов (1979г. – н.в.) GFS/FNL – глобальный массив данных анализа с разрешением в 1.0x1.0° градуса и дискретностью по времени в 6 часов (1997 – н.в.) WRF (Weather Research and Forecast model) – региональная модель атмосферы INMOM (Institute of Numerical Mathematics Ocean Model) – модель циркуляции морей и океанов PABM - Российская ветро-волновая модель

Система расчета циркуляции Западно-Арктических по модели INMOM в оперативном и ретроспективном

режимах



Модель WRF (Weather Research and Forecasting model) как блок расчета атмосферных параметров



Сеточная область модели WRF

Расчетная область для модели WRF с пространственным разрешением 25 км над акваторией Баренцева, Печорского и Карского морей и расположение метеостанций для верификации модели.



Верификация модели WRF по данным станции №15 (Вайда Губа)



Air Temperature [C] at 10 m . Observation (red) vs modelled (blue).



SLP [HPa] . Observation (red) vs modelled (blue).



Wind Velocity [m/s] at 10 m . Observation (red) vs modelled (blue).

Верификация модели WRF по данным станции №12 (мыс Желания)



Верификация модели WRF по данным станции №11 (о. Визе)



Конфигурация INMOM для расчета циркуляции Баренцева, Белого, Печорского и Карского морей с пространственным разрешением 2.5 км

Bottom Topography.



Numerical experiment with this INMOM version was carried out for 20 years from 1994 to 2013.



Верификация модели INMOM (Печорское море)



The model (blue) and observed (red) absolute velocities, zonal and meridional components at 10 m depth. This plot shows the period corresponding approximately to July-August 2012 [cm/s].

Верификация модели INMOM (Карское море)



Верификация модели INMOM (Карское море)



Среднемесячные поверхностные скорости течения [см/с], Декабрь 2000





Longitude: -180:180 Latitude: 65:90

Среднемесячные поверхностные скорости течения [см/с], Август 1998



Model: Hycom; Spatial resolution: 12.5 km Geographical coverage: Longitude: -180:180 Latitude: 65:90



INMOM





Циркуляция Карского моря



Разрез поперек Новоземельского течения в Карском море. Цветом показана скорость течения. Знак «минус» означает направление, когда Новая Земля справа по ходу течения. Изолиниями показана плотность.



Kara sea climatic currents, AARI Climatic Atlas



Mean fields for 2003—2012 of surface velocity [arrows, cm/s] and sea surface height [shaded, cm] for sea ice free periods (August, September, October).



Vertical section through the Kara Straite (Gate)





"-" flow into Pechora and Barents seas; "+" flow into Kara sea

Monthly mean ice drift, January 2001

Fowler, C., 2003, updated 2008. Polar Pathfinder Daily 25 km EASE-Grid Sea Ice Motion Vectors, [Time period used, e.g. January 1992 - December 2001]. Boulder, Colorado USA: National Snow and Ice Data Center. Digital Media, distributed in netCDF format by the Integrated Climate Data Center (ICDC, http://icdc.zmaw.de) University of Hamburg, Hamburg, Germany.

Monthly mean ice drift (vector) and monthly mean ice concentration, January 2001

ΙΝΜΟΜ



Marine Ice type, 15 December 200 Obsrvetions from AARI





3

Сравнение рассчитанной и наблюденной траектории около Шпицбергена вмороженного в лед буя с 23:52, 15.03.2010 по 07:35, 18.04.2010. Красная траектория - наблюдения. Черная траектория - модель.





Time series of the NAO index from 1958 to 2006 defined as pressure difference between SLP anomalies at Azores High and Iceland Low [mb]. Periods less then 5 years is removed using low pass filtration.





Year	Index
1994/5	+2.44
1995/6	-2.32
1996/7	+0.18
1997/8	+0.80
1998/9	+0.98
1999/2000	+1.85
2000/1	-0.50
2001/2	+0.79
2002/3	+0.40
2003/4	-0.20
2004/5	-0.11
2005/6	-0.82
2006/7	+1.83
2007/8	+1.37
2008/9	-0.31
2009/10	-2.54
2010/1	-0.91
2011/2	+2.08
2012/3	-0.58
2013/4	+2.19

Monthly mean SST, INMOM, December 2009, Low NAO index



Monthly mean SST, INMOM, December 2011, High NAO index

÷2

-11

3

4

5

6



Marine Ice type ,13 December 201: Obsrvations from AARI



Monthly mean ice concentration, Dec. 2011 High NAO index , INMOM





Отклик гидрометеорологических характеристик на воздействие от экстремальных полярных циклонов.

Прохождение полярного циклона, Февраль 2015



Прохождение полярного циклона, Февраль 2015



Прохождение полярного циклона, Февраль 2015

Wind velocity [m/s]. Datetime - 12Z11FEB2015



Выводы

- Представлена система моделирования гидрометеорологических характеристик в морских акваториях, реализованная в Государственном океанографическом институте имени Н.Н.Зубова (ГОИН).
- 2. Показана важность катабатических ветров в формировании циркуляции Арктических морей.
- 3. Определен характер водообмена между Карским и Печерским морями через пролив Карские ворота.
- 4. Сделана оценка влияния САК на циркуляцию Арктических морей.
- 5. Рассчитан отклик гидрометеорологических характеристик на воздействие от экстремальных полярных циклонов.

Особенности распространения загрязнений в северо-западной части Тихого океана

Представлены результаты двух расчетов распространения загрязняющих веществ (3В) в Тихом океане: 1) при возможных авариях судов в процессе транспортировки отработанного ядерного топлива из Петропавловска-Камчатского и 2) от японского побережья из-за аварии на АЭС "Фукусима!1", произошедшей 11.03.2011 г. Для расчета циркуляции использовалась о-модель гидротермодинамики океана Института вычислительной математики (ИВМ) РАН, настроенная на акваторию Тихого океана от экватора до Берингова пролива с высоким пространственным разрешением (1/8) °, способная воспроизводить мезомасштабную изменчивость океана. Оценка распространения 3В в случае возможных аварий судов проводилась для течений, характерных для среднестатистического года с атмосферным воздействием согласно данным так называемого нормализованного года CORE.

Для оценки распространения 3В от АЭС "Фукусима!1" проводился расчет циркуляции с реальным атмосферным воздействием согласно данным анализа NCEP, получаемым из Гидрометцентра РФ. При этом проводилось упрощенное усвоение наблюдаемой ТПО. В обоих случаях расчет течений велся одновременно с расчетом переноса 3В как пассивной примеси, что соответствует расчету переноса 3В в оперативном режиме. Анализ карт распространения 3В показывает, что горизонтальный перенос существенно интенсивнее в верхних слоях океана, чем в глубинных. Поэтому возможны ситуации, например, в северной ветви Куросио, когда 3В попадает в глубинные слои не через глубинный горизонтальный перенос, а при вертикальном опускании из верхних слоев, куда оно уже поступило. Однако из-за сложной трехмерной структуры горизонтального и вертикального переноса возможны и обратные ситуации. Расчет переноса 3В от АЭС "Фукусима!1" показал, что радиоактивное загрязнение будет распространяться в восточном направлении и не представляет угрозы для российской территории. Более того, превышение фонового значения загрязнения, даже при завышенном сценарии выброса 3В, наблюдается только в узкой области у японского побережья шириной не более 50 км.

Поле средних за период с апреля 1989 по март 2011 гг. поверхностных течений, построенное в районе Японских о-вов по данным дрейфующих буев NOAA (США) и IFREMER (Франция) с использованием разработанной в ГОИНе компьютерной информационносправочной системы "Поверхностные течения Мирового океана". Стрелки течений показаны на полуградусной сетке на фоне глубины океана в градациях серого цвета. б - Среднее с 01.01.2011 г. по 28.03.2011 г. поле скорости течений в приповерхностном слое в том же районе по результатам расчета модели. Стрелки показаны для каждой второй точки расчетной сетки. Масштаб стрелок и величины скоростей в цветовых градациях показаны под рисунком.



50

75

120

Распространение пассивной примеси от АЭС "Фукусима-1" на поверхности океана для четырех характерных моментов времени от начала расчета: 13 марта 2011 г. (а), 17 марта 2011 г. (б), 22 марта 2011 г. (в) и 28 марта 2011 г. (г). Шкала градаций концентрации пассивной показана внизу. Контурными линиями очерчены характерные уровни опасности концентрации ЗВ с превышением фонового уровня и ПДК. На карты концентрации пассивной примеси нанесены векторы скоростей течений на поверхности океана с масштабом стрелок в см/с, указанном под рисунками.

