日本流体力学会年会 2006 AM06-14-014

ソルトフィンガーを例とした二重拡散対流の数値シミュレーション Simulation of Double Diffusive Convection

○小紫 誠子, 日大理工, 東京都千代田区神田駿河台 1-8-14, E-mail: satoko@math.cst.nihon-u.ac.jp

桑原 邦郎, iCFD, 東京都目黒区原町 1-22-3, E-mail: kuwahara@icfd.co.jp

河村 哲也, お茶大, 東京都文京区大塚 2-1-1, E-mail: kawamura@is.ocha.ac.jp

Satoko Komurasaki, Nihon University, Kanda-Surugadai, Chiyoda-ku, Tokyo

Kunio Kuwahara, Institute of Computational Fluid Dynamics, Haramachi, Meguro-ku, Tokyo

Tetuya Kawamura, Ochanomizu University, Otsuka, Bunkyo-ku, Tokyo

Salt fingers are formed where hot, salty water overlying colder, less salty water. In the ocean, solar radiation may warm the surface layer of the sea but this may also give a high evaporation rate increasing the salt concentration. Therefore, Salt fingers are often observed undersea. In the recent study, it has shown that salt fingers in an ocean area help to keep uniform temperature and salinity layers undersea. This phenomenon is concerned with vertical variation of the density. In the present paper, to investigate density changed by salt fingering, numerical simulation was carried out for double diffusive convection. The governing incompressible Navier-Stokes equations were solved by the multidirectional finite-difference method. For high-Reynolds-number flows, a third-order upwind scheme was utilized for the convective terms to stabilize the computation. Results of the computation were visualized suitably and they captured density variation due to salt fingers.

1. 緒言

二重拡散対流とは、拡散係数の異なる2つの拡散物質により 引き起こされる、様々な対流現象のことである。代表的なもの に、海洋で観察されるソルトフィンガー等がある。海洋におい ては、密度をはじめ温度や塩分濃度が不連続な階段状に分布し ている海域が存在することが知られている。近年、この階段構 造を保つためにソルトフィンガーが大きな役割を担っているこ とが分かってきた。本論文では、密度、温度、塩分濃度の階段 状分布の保持にソルトフィンガーが寄与していることを計算に よって確認することを目的として、まず、ソルトフィンガーに よる密度勾配の変化を調べるために、二重拡散対流の2次元計 算を行う。

2. 数值解析法

流速が音速に比べて小さく、温度差や塩分濃度差が比較的小 さい場合には、非圧縮性流体を仮定してブシネスク近似を用い ることができる。支配方程式は、連続の式、Navier-Stokes 方程 式、熱と塩分濃度に関するそれぞれの移流拡散方程式から成る。

$$\operatorname{div} \boldsymbol{u} = 0 \tag{1}$$

$$\frac{D\boldsymbol{u}}{Dt} = -\frac{1}{\rho} \operatorname{grad} \boldsymbol{p} + \frac{1}{\rho} \boldsymbol{\mu} \triangle \boldsymbol{u} + \boldsymbol{F}, \qquad (2)$$

$$\mathbf{F} = \left(0, 0, \frac{\rho_w}{\rho} (\beta(T - T_b) - (S - S_b))g\right) : \not \Rightarrow \not \square$$

$$\frac{DT}{Dt} = \frac{1}{\rho} \kappa_T \triangle T \qquad (3) \quad , \qquad \frac{DS}{Dt} = \frac{1}{\rho} \kappa_S \triangle S \qquad (4)$$

 $ho=
ho_w+
ho_wS,\ \
ho'=
ho_T+
ho_wS$

u: 速度, p: 圧力, T: 温度, S: 塩分濃度, ρ : 密度, $\rho_w:$ 平均温度 T_a における水の密度 (定数),

 $\rho_T: 温度T における水の密度,$

*κ*_T:熱拡散係数, *κ*_S:塩分濃度拡散係数, β:水の体膨張率, Tb:基準温度, Sb:基準塩分濃度.

これらの方程式から圧力に関するポアソン方程式を導出し、速 度 u, 圧力差 δp, 温度 T, 塩分濃度 S を求める。支配方程式の 離散化においては差分法を用いるが、本計算においては特に計 算の精度と安定性を保つために、多方向差分法を用いる。方程

式の差分化においては、移流項に関しては3次精度上流差分 (K-K スキーム)、それ以外の空間微分の項に関しては中心差分

を適用する。また、時間積分においては Crank-Nicolson 陰解法を用いる。圧力ポ アソン方程式は、前の時間の値との差に 関して、多重格子法を適用して解く。本 計算では、fig.1のような計算領域におい て、2次元計算を行う。パラメータは以 下の通りとする。

0.05 m 1 C

н	High Temperature High Sainty T#Th S=Sh	
	Low Temperature Low Salinity T=TI S=Si	L
C	i ۱	N

Fig.1 Computational domain.

z

H = 0.05	$\begin{array}{c c} m & S_h \\ \hline & & S_h \end{array}$	0.06 %
$egin{array}{ccc} W & 0.02 \ T_h & 278 \ T_l & 273 \end{array}$	$\begin{array}{c c} S m & S_l \\ K & \kappa_T/\kappa \\ K & \end{array}$	0 % s 100

3. 計算結果

密度分布の様子を fig.2 に示す。色が濃い方が密度が大きいこ とを表している。Fig.3 には初期と、十分時間が経った後の密度 の鉛直方向分布 (水平方向で平均値をとったもの) をそれぞれ示 している。

4. 結論

計算領域の大きさが十分では無いため、領域全体において、塩 分濃度がソルトフィンガーによって均一化されたが、上方で密 度の減少化、下方で密度の増大化が進み、密度勾配は全体とし ては増大した。



Fig.2 Density shading.

vertical direction.