

# 渤、黄海每日海面热通量的计算\*

## COMPUTATION OF THE DAILY MEAN SURFACE HEAT FLUX OF THE BOHAI SEA AND THE YELLOW SEA

张法高

(中国科学院海洋研究所 青岛 266071)

渤、黄海是三面环陆的半封闭海区，该海区的水平环流较小（一般 $5\sim10\text{cm/s}$ ），温跃层的发展变化主要取决于海面热交换和垂直涡动混合及对流；东海是开阔海区，近岸海区受长江冲淡水影响，深水区有世界著名的黑潮，温跃层除受海面热交换和垂直涡动混合及对流影响外，还受平流影响，中国海最强的温跃层出现于渤、黄海。

国内现有的中国海海面热通量计算结果有《渤、黄、东海海面热平衡图集》和《西北太平洋表面热平衡图集》，都是关于月平均的热通量，但计算温跃层的发展变化需要每日的海面热通量。我们依中国科学院海洋研究所气象组提供的气温、总云量、风速、空气水汽压和表面水温资料，用如下公式计算了渤、黄海每日的海面热通量的各个分量及其总和，并计算了各月的月平均海面热

通量与《渤黄东海海面热平衡图集》进行了对比，又利用国家海洋局1979、1980和1981年的标准水文断面资料计算了黄海典型站各月截面 $1\text{cm}^2$ 水柱的热容量，进行了对比分析，比较结果表明，在南黄海和东海北部两者符合很好，在渤海和北黄海结果稍差些（图1~6）。

应当说明的是，在单独计算海面热通量时将海面水温作了已知量，但在计算温跃层时，因海面水温作未知量，所以必须进行迭代计算。

日海面热通量计算公式：

大气层顶短波辐射热通量

$$\Phi_{\infty} = Q_{\infty} d^2 (H \sin \theta \sin \delta + \cos \theta \cos \delta \sin H)$$

其中  $\Phi_{\infty}$ ——到达大气层顶的短波辐射日总量，( $\text{wm}^{-2}$ )

$$Q_{\infty} = 1365 / 3.1416 (\text{wm}^{-2})$$

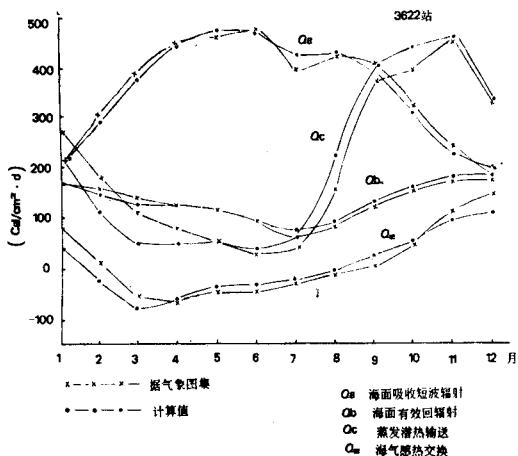


图 1

$\theta$ ——地理纬度； $H$ ——半日长（以角度表示）； $d$ ——日地距离瞬时值与平均值之比； $\delta$ ——太阳赤纬。

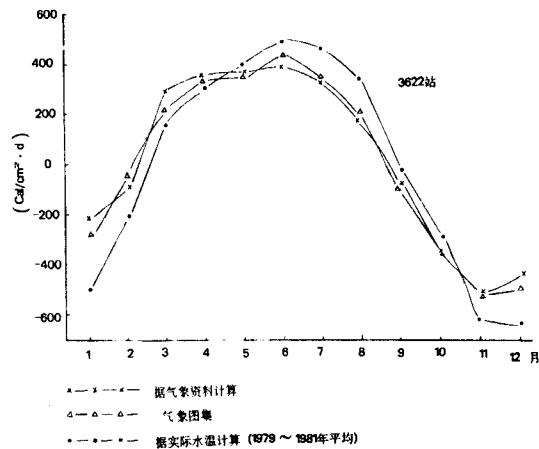


图 2

\* 国家自然科学基金4870272号资助课题研究内容之一。  
中国科学院海洋研究所调查研究报告2640号。

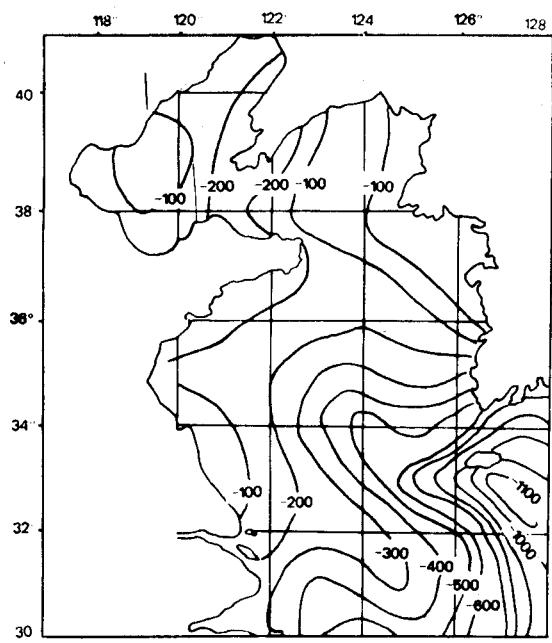


图 3

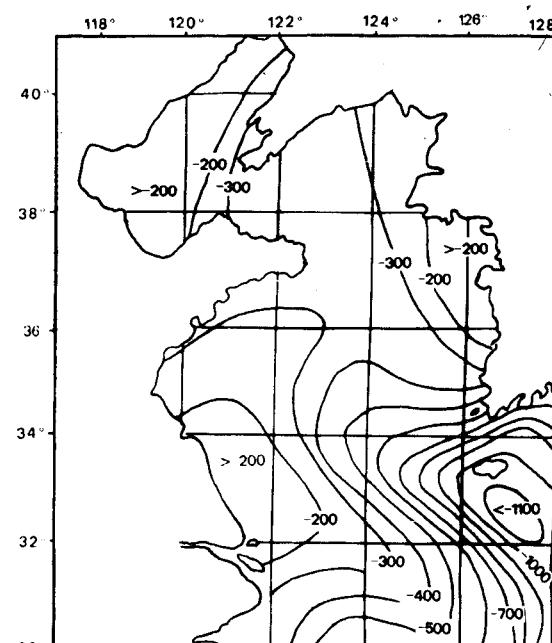


图 4

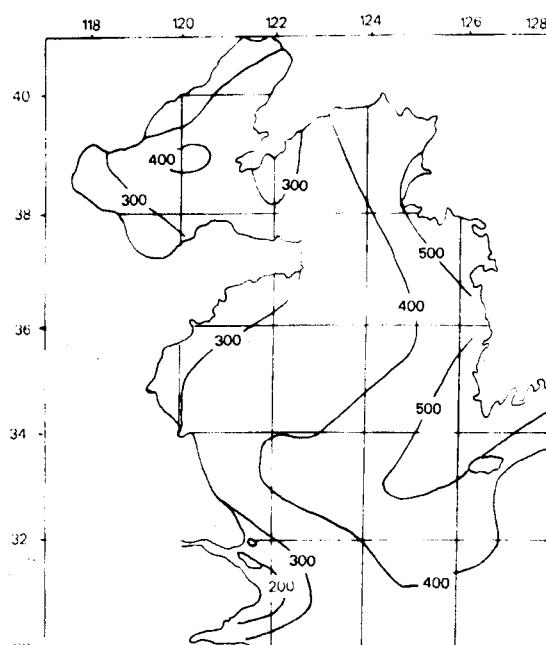


图 5

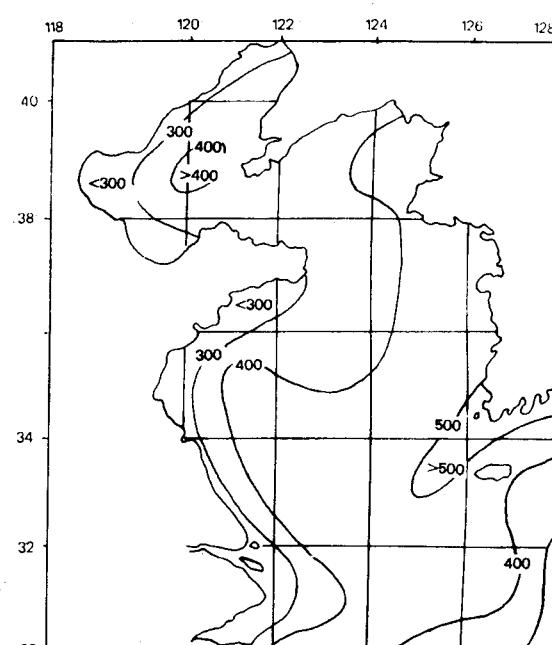


图 6

据 Cogley(1979a)  $d$  和  $\delta$  有如下表达式:

$$d = [1 - 0.01673 \cos(2\pi I/365)]^{-1}$$

$$\delta = 0.4093 \sin[2\pi(I - 79.75)/365]$$

其中  $I$ ——儒略日期

$$\cos H = -\tan \theta \tan \delta$$

海面吸收短波辐射热通量

$$Q_s = 0.81(1 - 0.08)(1 - 0.62C)\phi_\infty$$

其中  $C$ ——总云量

海面有效长波回辐射

$$Qb = 0.985\sigma Tw^4(0.39 - 0.05\sqrt{e_a} \cdot (1 - 0.6C^2) + 0.985 \times 4\sigma Tw^3(Tw - Ta))$$

其中  $e_a$ ——空气水汽压

$Tw$ ——表面水温( $^{\circ}$ K);  $Ta$ ——气温( $^{\circ}$ K);  $\sigma$ ——Stefan-Boltzman 常数

蒸发失热(Ryan *et al.*, 1974)

$$QE = [\lambda(Twv - Tav)^{1/3} + bU](e_{sw} - e_a)$$

其中  $\lambda = 2.7 \times 10^{-2} W_m^{-2} (Nm^{-2})^{-1} K^{-1/3}$

经计算在本海区取  $\lambda = 3.391 \times 10^{-2} Wm^{-2}$

$$(Nm^{-2})^{-1} K^{-1/3}$$

(当  $Twv < Tav$  时,  $\lambda = 0$ )

$$b = 3.2 \times 10^{-2} Wm^{-2} (Nm^{-2})^{-1} (ms)^{-1}$$

$$Tv = T/[1 - (0.378e/p)]$$

$e_{sw}$ ——饱和水气压

感热交换

$$Q_H = 2.513(Tw - Ta)$$

## 参考文献

- [1] Henderson-Seller B., 1986. Reviews of Geophysics 24(3):  
625-649.