二维 EMD 方法在微尺度波斜率波数谱提取中的应用

宋平舰,张杰,贾永君,王岩峰

(国家海洋局 第一海洋研究所, 山东 青岛 266061)

摘要:进行海面微尺度波频率分析时,为消除重力波影响,引入二维 EMD(经验模态分解)方法滤除造成频率混叠的长重力波,然后进行傅立叶变换,得到海面微尺度波谱,进一步处理得到斜率波数谱。斜率波数谱提取结果表明:采用二维EMD方法可以有效滤除图像中混叠的长波信息,在此基础上进行微尺度斜率波谱计算的结果与国外已有结果基本一致。文中还将二维 EMD 方法与小波方法的处理结果进行了比对,结果表明在滤除长波的影响时,二维 EMD 方法具有其较明显的优势。

关键词:二维 EMD;海面微尺度波;斜率波数谱 中图分类号: P731.22, TP274 文献标识码: A 文章编号: 1000-3096(2013)04-0070-05

微尺度波(Micro-scale wave)是反应海面粗糙度 的主要特征之一,海面粗糙度直接影响海气界面面 积等要素。因此,对海面微尺度波的研究,在海洋科 学和海洋技术应用方面有重要的现实意义。这里所 谓的微尺度波是指毛细波和毛细重力波,其波长范 围从 1 毫米到几厘米,在实际海洋现象中通常叠加 于重力长波之上。因此,海面微结构光学测量装置得 到的图像中不仅有毛细波和重力毛细波的信息,同 时也包含有重力波的信息。微尺度波的主要几何特 征是波面斜率大(陡)^[1-2],并且在空间尺度上由于重 力波的影响,其斜率变化很大。由于这个原因,在提 取微尺度波斜率波数谱时必须将重力波滤掉,这样 可以减少重力波对微尺度波谱的扰动。

由于图像的空间范围大小仅为 27.8 cm × 21.5 cm, 图像中只包含了海面局部区域的波面信息。区域的边界将重力波有限截断,不能包含一个完整周期内的重力波信息。这样在利用 Fourier 变换进行谱分析时,重力波的频谱信息混叠到其他频率的波谱中,在数学上表现为 Gibbs 现象。张福元^[3]利用小波分析方法对实验室获取到的微尺度图像进行重力波滤除,然后对滤除后的图像进行斜率波数谱提取,但其处理结果有一个较大的先下沉后上升的明抖动,处理效果有待提高。

二维 EMD (经验模态分解)方法是由宋平舰、张 杰^[4]在 Huang^[5]提出的一维 EMD 图像处理技术基础 之上进行扩展后得到的,可很好地应用于二维图像 的处理。这种方法能直接提取各种内部时空尺度的 能量,消除数据漂移,把一幅复杂的非线性、非平稳 遥感图像数据分解成若干线性、平稳的数据层,有效 提取信号的不同尺度信息。本文尝试采用二维 EMD 方法对获取的微尺度图像进行处理,以期能够有效 去除或减少长重力波对微尺度波信息提取所造成的 影响,在提取斜率波数谱前将长重力波滤除。

1 方法

1.1 二维 EMD 方法

二维 EMD 图像处理方法包括四个方面的内容: 寻找平面内局部极值点、平面剖分、包络面拟合和 尺度分离。

1.1.1 寻找平面内局部极值点

即求平面上所有的值比周围紧临点都大或都小 的点。对于边界数据的处理,因为其只有一半邻域有 数据,所以只能在 1/2 的邻域区间中寻找极值点。

1.1.2 平面剖分

极值点找出来后,它们在平面上是散乱分布的, 需要把它们按一定的邻接关系有序地组织起来,以 便在空间上进行曲面拟合。本文采用的是 Delaunay 三角剖分。

1.1.3 包络面的拟合

对于曲面极大值点与极小值点进行拟合, 形成 其包络面。这是二维 EMD 方法的关键。本文采用的

海洋科学 / 2013 年 / 第 37 卷 / 第 4 期

收稿日期: 2011-11-27; 修回日期: 2013-03-07

基金项目: 国家自然科学基金资助项目(60372077)

作者简介: 宋平舰(1975-), 男, 山东青岛人, 副研究员, 博士, 主要从 事海洋遥感信息智能处理与信息系统技术研究, 电话: 0532-88966195, E-mail: songpj@fio.org.cn

是三次 B 样条插值法。这是在剖分所提供的离散点 邻接表的基础上进行的,此插值法可以保证在三角 形每一条邻接边上二阶光滑,曲面拟合效果好。

1.1.4 图像尺度分离

在解决了极值包络问题后,参照一维 EMD 图像 处理方法,对图像信息进行尺度分离,处理后得到 的表达式为:

$$F(x, y) = \sum_{i=1}^{n} D_i + R_n$$
(1)

式中, *D_i* 是尺度分离后得到的不同尺度图层, *R_n* 是得到的最终趋势项。

考虑到微结构图像是彩色图像,故将图像分层 为三个通道(r,g,b)分别实施二维 EMD 处理。每个通 道图像在经过 EMD 处理后,将得到的 *D_i* 合并,得 到每个通道去除长重力波影响后的微尺度图像信息, 然后再将这三个通道的微尺度图像合成为彩色图像, 供斜率波数谱计算。

1.2 斜率波数谱的计算

作为随机海浪的一个重要统计参数, 谱可以直 接给出海浪组成波的能量相对于频率、方向以及空 间的分布。斜率波数谱表示波能量在时间和空间上 的平均分布。海面微结构光学测量装置实验获取的 图像包含了海面微尺度波的斜率信息。对图像进行 处理, 得到波面上每一点的顺风方向和侧风方向的 两个斜率分量, 进一步利用 Fourier 变换及其性质可 以推导出微尺度波的斜率波数谱。

设波面位移的方程为 z = f(x, y),关于 x 和 y偏导数分别为 $f_x(x, y)$ 和 $f_y(x, y)$,波面位移 f(x, y)的二维 Fourier 变换是

$$F(k_x, k_y) = \iint f(x, y) \mathrm{e}^{-\mathrm{i}(k_x x + k_y y)} \mathrm{d}x \mathrm{d}y \tag{2}$$

其中 k_x , k_y 是波数向量 *K* 的两个正交的分量, 且 $k = |\mathbf{K}| = \sqrt{k_x^2 + k_y^2}$ 。

根据 Fourier 变换的微分性质可得两个垂直方向 上的波面斜率 $f_x(x, y)$ 和 $f_y(x, y)$ 的二维 Fourier 变换 为

 $F_{x}(k_{x},k_{y}) = \iint f_{x}(x,y)e^{-i(k_{x}x+k_{y}y)}dxdy = ik_{x}F(k_{x},k_{y}) (3)$ $F_{y}(k_{x},k_{y}) = \iint f_{y}(x,y)e^{-i(k_{x}x+k_{y}y)}dxdy = ik_{y}F(k_{x},k_{y}) (4)$ 上述两式满足

$$F_{x}(k_{x},k_{y})(-ik_{x}) + F_{y}(k_{x},k_{y})(-ik_{y}) = (k_{x}^{2} + k_{y}^{2})F(k_{x},k_{y}) = k^{2}F(k_{x},k_{y})$$
(5)

即

$$F(k_x, k_y) = \frac{F_x(k_x, k_y)(-ik_x) + F_y(k_x, k_y)(-ik_y)}{k^2}$$
(6)

若 $f_x(x,y)$ 和 $f_y(x,y)$ 已知, $F_x(k_x,k_y)$ 和 $F_y(k_x,k_y)$ 则 可以通过对 $f_x(x,y)$ 和 $f_y(x,y)$ 做 Fourier 变换得到, 由 (6) 式 可 以 导 出 $F(k_x,k_y)$ 。 对 $F(k_x,k_y)$ 做 二 维 Fourier 逆变换则可得到波面位移方程为

$$f(x, y) + C = \frac{1}{(2\pi)^2} \iint F(k_x, k_y) e^{i(xk_x + yk_y)} dk_x dk_y$$
(7)

其中 C 为常数。

根据均匀稳定域内的波谱计算公式

 $S(k_x, k_y, \omega) = \frac{1}{8\pi^3} \iiint R(\xi, \eta, \tau) e^{-i(k_x\xi + k_y\eta + \omega\tau)} d\xi d\eta d\tau (8)$ 其中 k_x, k_y 分别是波数矢量两个互相垂直的分量, ω 是波的角频率, 谱的定义域是 $-\infty < k_x, k_y, \omega < +\infty$ 。 定标以后,不同位置不同时间的波面位移的自相关 函数定义为

 $R(\xi,\eta,\tau) = \overline{f(x,y,t)f(x+\xi,y+\eta,t+\tau)}$ (9) 其中,上横杠表示时间平均。波数谱定义为

$$\Phi(k_x, k_y) = \int_{-\infty}^{+\infty} S(k_x, k_y, \omega) d\omega$$
(10)

斜率波数谱 S(k) 定义为两个正交斜率波数谱的和,即

$$S(k) = S_x(k,\theta_x) + S_v(k,\theta_v)$$

$$=k_x^2 \Phi(k,\theta_x) + k_y^2 \Phi(k,\theta_y) = k^2 \Phi(k) \quad (11)$$

其中 $S_x(k,\theta_x)$, $S_y(k,\theta_y)$, $\Phi(k,\theta_x)$ 和 $\Phi(k,\theta_y)$ 是极 坐标下的斜率波数谱和波数谱。

2 实验

本文实验所用测量设备为国家海洋局第一海洋 研究所研制的以颜色编码原理为基础的"海面微结 构光学测量装置"。实验数据是在中国海洋大学风浪 水槽进行动力水槽实验时得到的含有海面微尺度波 二维斜率信息的图像。

图 1 是获取的实验图像,此时风速 6.6 m/s;在 后继处理之前需要对图像进行定标误差校正^[6]。图 2 为使用二维 EMD 处理后得到的滤除长重力波后的 海面微结构图像(EMD 分层至第三层),图 3 是经二 维 EMD 处理后得到的斜率波数谱。

从图 3 中可以看出, 3 rad/cm 左右有明显的"dip" 现象,从图像中还可以看到,在 7 rad/cm 左右这种 "dip"现象消失,也就是大约 7 rad/cm 是斜率波数谱



图 1 风速 6.6 m/s 时获取的海面微结构图像 Fig. 1 Original experiment image, wind speed at 6.6 m/s



图 2 经二维 EMD 分层处理后得到的前三层合成图 Fig. 2 Synthesis of the first three layers by 2D-EMD







从"dip"现象到以波数的幂指数慢变过程的拐点。比 较国外类似研究,发现和美国 Scripps 海洋研究所 Zhang Xin 的结果^[7]完全一致。另外,大约4 rad/cm 时出现以大约波数的 - 3 次方下降现象(图 3 中的虚 线所示斜率)。这也与已有研究成果相似^[7]。

若对定标误差校正后的图像不进行二维 EMD 处理, 而直接进行计算, 计算结果如图 4 所示。



图 4 使用二维 EMD 后的结果变化 Fig. 4 The effect of 2D-EMD

从图中可以看出,由于实际海洋现象中毛细波、 毛细重力波和重力波同时存在,长波影响明显,且 其中混叠 Gibbs 现象的影响,所以未经过二维 EMD 滤波处理的结果与理论推导结果相比在波数小于约 5 rad/cm 时加速发散,偏差较大,且没有反映出 dip 现象。而经过二维 EMD 处理后的数据则与半经验模 型所导出的理论结果较为接近^[8], dip 现象较为明显。 在波数较高的区域(大于约 11 rad/cm),这两种结果 的差异较小,这也反映出二维 EMD 方法在消除长波 影响的同时较好地保留了微尺度波的有效信息。

为了进一步比对二维 EMD 方法的处理效果,本 文采用小波处理算法与其进行比较。主要方法为利 用多分辨小波分析对图像进行分解,可得到不同尺 度信息分量。去掉低频部分分量,利用剩余的高频分 量进行图像重构,最后由重构的图像计算微尺度波 数谱。图 5 给出风速 6.6 m/s 下,经过四层小波变换 滤波后得到的一维斜率波数谱。

在图 5 中, 小波处理结果有一个非常明显的特

海洋科学 / 2013 年 / 第 37 卷 / 第 4 期

征, 当波数较小的时候(波数小于 3 rad/cm 左右)斜率 波数谱总有一个较大的先下沉后上升的抖动, 且得 到的斜率波数谱没有得到明显的"dip"现象。这与 Zhang Xin 给出的 3.6 rad/cm 处发生 dip 现象的结论 是不对应的, 而二维 EMD 方法处理后的结果就与此 结论吻合较好。但在大于约 20 rad/cm 后, 小波与 EMD 处理的结果相差不大, 两种不同小波基在大于 约 4 rad/cm 也差异不大, 这反映出存在结果差异的 一个主要原因就是长波对图像信息的影响。



图 5 风速 6.6 m/s 时的小波与二维 EMD 处理结果的比对 Fig. 5 Comparison between the results obtained by wavelet and 2D-EMD, wind speed at 6.6 m/s

3 结论与讨论

为了解决有效截断以及避免出现小波数情形下 的偏差,本文采用二维 EMD 方法对图像中包含的重 力波信息进行滤除,然后对滤除后的图像进行微尺 度波斜率波数谱计算,计算结果与国内外其他研究 者的结果基本一致,说明采用二维 EMD 方法滤除图 像中混叠的长波信息,在微尺度斜率波谱计算中是 有意义的。文中将二维 EMD 方法与小波方法的处理 结果进行了比对,结果表明在滤除长波的影响时, 二维 EMD 方法具有其较明显的优势。

二维 EMD 方法对长重力波的滤除效果目前还 主要从斜率波数谱计算结果图中定性得到,随着实 验装置能力的提升和研究的深入,需要提出一种更 直接的评价方法,定量地反映二维 EMD 的处理能 力。

参考文献:

- Cox S, Munk W. Measurements of the roughness of the sea surface from photographs of the sun's glitter[J]. J Optical Soc Amer, 1954, 44: 838-850.
- [2] Zhang Xin, Charles S C. Measuring the two-dimensional structure of a wavy water surface optically: a surface gradient detector[J]. Experiments in Fluids, 1994, 17: 225-237.
- [3] 张福元,张杰,王岩峰,等.基于小波分析的微尺度 波斜率波数谱计算[J]. 电子学报,2009,37(7): 1532-1535.
- [4] 宋平舰,张杰.二维经验模分解在海洋遥感图像信息分离中的应用[J].高技术通讯,2001,11(9):62-67.
- [5] Huang N E, Shen Zheng, Long S R, et al. The empirical mode decomposition and the Hilbert spectrum for nonlinear and non-stationary time series analysis[J]. Proc R Soc Lond A, 1998, 454: 903-995.
- [6] 贾永君,张杰,任启峰,等.颜色编码方法中波面斜率 的校准[J].高技术通讯,2008,18(1):65-70.
- [7] Zhang Xin. Wavenumber spectrum of short wind waves: an application of two-dimensional slepian windows to spectral estimation[J]. Journal of Atmospheric and Oceanic Technology, 1994, 11: 489-505.
- [8] Toba Y. Local balance in the air-sea boundary processes I. On the process of wind waves[J]. Journal of the Oceanographical Society of Japan, 1972, 28: 109-121.

The computation method of slope wave-number spectrum of micro-scale waves based on the two-dimensional empirical mode decomposition

SONG Ping-jian, ZHANG Jie, JIA Yong-jun, WANG Yan-feng

(First Institute of Oceanography, State Oceanic Administration, Qingdao 266061, China)

Received: Nov., 27, 2011

Key words: two-dimensional empirical mode decomposition(2D-EMD); sea surface micro-scale wave; slope wave-number spectrum

Abstract: To eliminate the effects of long gravity waves in spectral analysis, we used two-dimensional empirical mode decomposition (2D-EMD) to strain off long gravity waves. Then we conducted Fourier transform to get sea surface micro-scale spectrum. After further processing, the slope of the wave-number spectrum can be computed. The results showed that 2D-EMD method can effectively filter out long-wave aliasing information in images. The results of micro-scale slope wave-number spectrum were consistent with foreign. We compared the results between 2D-EMD and wavelet method. The results showed that 2D-EMD method had significant advantages for long-wave filter.

(本文编辑: 刘珊珊)