淤泥质光滩-盐沼过渡带波浪衰减的观测研究

以长江口崇明东滩为例

史本伟1,杨世伦1*,罗向欣1,徐晓君1

(1. 华东师范大学 河口海岸学国家重点实验室,上海 200062)

关键词:波浪;盐沼;光滩;浪潮仪;衰减速率 中图分类号:TV148⁺.5 **文献标志码:**A

1 引言

波浪是海岸环境中最重要的动力条件之一。无 论就泥沙起动、搬运和堆积的沉积动力学而言[1],还 是从海岸防护的角度考虑[2],波浪都是不可缺少的 动力因子。由沉积物组成的潮间带分布在世界海岸 的许多岸段[3]。由于黄河、长江等大河有大量细颗 粒泥沙来源,我国有广泛发育的淤泥质潮间带,其中 尤以连绵近千千米的江苏-上海潮间带著称干世。 要深入认识潮间带(特别是开敞型潮间带)的冲淤过 程,必须考虑波、流的共同作用^[1]。要在确保海堤安 全的前提下降低海堤的设计和建造成本,也需要了 解堤外波浪的衰减规律。因此,潮间带波浪衰减的 研究受到学术和工程界的高度重视。美国的研究表 明,波浪进入互花米草(Spartina alterni flora)盐沼 20~30 m 距离后波高降低 71%,波能损失 92%~ 100%^[2,4]。以英国盐沼为对象的研究认为,80 m 宽 的盐沼植物能使波高降低 40% (物理模型试验)^[5]。 对英格兰北诺福克地区的盐沼与相邻光滩的野外观 测和数学模拟实验发现,波浪经过197m长的光 滩,有效波高减低 15.29%,波能减少 28.52%;波浪 经过180 m长的盐沼,波高降低60.96%,波能减少 82.05%^[2]。对长江口海三棱藨草(Scirpus mariqueter)沼泽前缘的初步观测表明:在植物冠顶 文章编号:0253-4193(2010)02-0174-05

被淹没之前,波浪传入沼泽 10 m 后波高和波能分 别损失 57%和 81%;当植物冠顶被淹没之后,波浪 的损失十分有限^[6]。总之,尽管波浪在光滩和在盐 沼上传播时都有能量损失,但是波浪在盐沼中的衰 减比在光滩上的衰减更加明显。

海岸波浪研究有现场观测、水槽试验和数值 模拟三种途径。前者更接近复杂的自然状况,因 而更值得重视。对海岸浅水区域波浪的观测研究 (尽管已经做了一些工作)还远远不够,原因有两 方面:(1)不同地区的海岸自然条件(沉积物组成、 地貌背景、植被状况、风况、潮况)往往差异显著, 一个地区的研究结果往往不能或不能完全代表其 他地区的情况;(2)观测仪器的局限性,对于适用 于浅水的、便携式的、高精度的波浪观测仪器(或 由于其价格昂贵)难以购买,并且对于波浪资料的 后处理非常耗时、耗力。海岸浅水区波浪的自动 观测研究十分少见^[1,7-9],相比之下,流速、流向的 自动观测要丰富得多。利用先进的测波仪进行不 同特点海岸波浪衰减观测研究是当前研究海岸动 力的发展趋势之一。

本文以开敞型长江口崇明东滩潮间带为实验场 所,对下列三方面进行研究:(1)波浪的向岸衰减特 征;(2)盐沼植被对波浪衰减的贡献;(3)波高/波能 密度与水深的关系。

收稿日期:2009-12-31;修订日期:2010-03-10。

基金项目:国家自然科学基金项目(40671017);国家自然科学基金委员会创新群体项目(40721004);上海市科学技术委员会重点基金项目 (07DJ14003-01);国家科学技术部中荷合作项目(2008DFB90240)。

作者简介:史本伟(1979—),男,河南省商丘市人,博士生,从事河口海岸动力沉积方面的研究。E-mail:shibenwei2005@126.com

^{*} 通信作者:杨世伦,教授,博士生导师,E-mail:slyang@sklec.ecnu.edu.cn

2 研究区域概况

崇明东滩位于长江口崇明岛东部,面向东海(图 1a)。长江口为不正规半日潮,在口门区平均潮差为 2.5~2.7 m,最大潮差为4.62 m;年平均风速为3.5~ 4.5 m/s,最大风速达36 m/s^[10]。崇明东滩是国家级 湿地鸟类保护区,也是世界重要湿地名录之一。该潮 间带宽数千米,上部是盐沼植被带,下部是光滩带,沉 积物以淤泥质为主^[11]。研究断面位于崇明东滩正东 偏北位置(图 1b)。本文三个观测点分别定位在盐沼-光滩边界向海 610 m 的光滩上(A 点:31°32′6.612″N, 121°58′46.70″E;高程 1.72 m)、盐沼-光滩交界处(B 点:31°31′58.623″N,121°58′25.59″E;高程 2.28 m)和 盐沼-光滩边界向陆 9 m (C 点:31°31′58.591″N, 121°58′25.26″E;高程 2.61 m)(高程均为吴淞基面)。 该处盐沼植物是引种的美国互花米草(*Spartina alterni flora*),一般高1.5~2.0 m,盖度为 90%~95%, 生物量干重为 3~5 kg/m^{2[12]}。



图 1 研究区域示意图

3 现场观测和数据处理

2007年11月22-29日(本文用2007年11 月23日的一个潮周期来举例说明),在长江口崇 明东滩的潮间带中部光滩-盐沼过渡带利用三个 SBE 26 plus 浪潮仪(wave and tide recorder)(美国 SEA-BIRD 公司生产)进行观测。该浪潮仪观测适 合的最大水深是 20 m(分辨率为 0.2 mm,精度为 0.01%)。设置采样时间间隔为10 min,即每隔 10 min发一个脉冲,采样频率为4 Hz。在观测断 面南侧约50m的船上观察波浪的前进方向, 使在 同一直线上的三个观测点沿波浪的传播方向,并 且同时垂直于等深线,确保波浪衰减率是在波浪 前进方向上的衰减率。先把浪潮仪固定好后,再 把它平放到滩面上,压力探头距滩面15 cm。浪潮 仪记录数据的处理采用仪器公司配售的 Seasoft for waves 专用软件,得出的参数包含平均波高、有 效波高、最大波高、平均波能密度和平均水深(即 10 min内压力探头到水面垂直距离各个记录数据 的平均值),实际水深是水面至底床的垂直距离, 即仪器压力探头记录的水深加上探头距床面的距 离(15 cm)。对于观测点的经纬度和高程使用美 国 Ashtech 生产的 RTK-GPS 测量,其水平测量 精度达厘米级[(1.6+2×10⁻⁶) cm],高程测量精 度达厘米级[(2.0+1×10⁻⁶) cm]。

4 结果

4.1 波高的变化

三观测点的平均波高和有效波高都随水深的增 大而增大(见图 2)。平均波高和有效波高之间呈极 好的正相关关系:

$$H_{sA} = 1.533 \ 2 \ H_{aA}^{1.005 \ 2}, n = 34,$$

$$r = 0.999, P < 0.001,$$
(1)

$$H_{r} = 1.839 \ 7 \ H_{a}^{1.073 \ 6}, n = 27$$

$$r = 0.999, P < 0.001, \tag{2}$$

$$H_{
m sC}=0.\,602\,\,8\,\, H_{
m aC}{}^{
m 0.\,956\,\,4}$$
 , $n=24$,

$$r = 0.999, P < 0.001, \tag{3}$$

式中, H_{sA}, H_{sB}和 H_{sC}分别代表 A 点(光滩)、B 点

(光滩-盐沼交界)和 C 点(盐沼)的有效波高; H_a, H_a和 H_a分别代表 A 点(光滩)、B 点(光滩-盐沼交 界)和 C 点(盐沼)的平均波高; n 为样本数; r 为相 关系数; P 为显著性水平。



图 2 三个观测点波高和水深过程线

无论是平均波高还是有效波高,A点(光滩)的 几乎所有观测值都大于 B点(光滩-盐沼交界)的同 步观测值,而 B点的观测值大于 C点(盐沼)的同步 观测值(见图 2)。平均波高的最大值从 A点(光滩) 的 0.36 m 下降为 B点(光滩-盐沼交界)的 0.143 m 和 C点(盐沼)的 0.124 m(表 1),下降率分别为 0.098%/m(光滩段)和 1.476%/m(盐沼段),后者 是前者的 14.9 倍。平均波高的平均值从 A点(光 滩)的 0.25 m 下降为 B点(光滩-盐沼交界)的 0.105 m和 C点(盐沼)的 0.082 m(表 1),下降率分 别为 0.095%/m(光滩段)和 2.43%/m(盐沼段), 后者是前者的 25.6 倍。有效波高的最大值从 A点 (光滩)的 0.54 m 下降为 B点(光滩-盐沼交界)的 0.234 m 和 C 点(盐沼)的 0.187 m(表 1),下降率分 别为 0.093%/m(光滩段)和 2.23%/m (盐沼段), 后者是前者的 24.0 倍。有效波高的平均值从 A 点 (光滩)的 0.37 m 下降为 B 点(光滩-盐沼交界)的 0.165 m 和 C 点(盐沼)的 0.125 m(表 1),下降率分 别为 0.091%/m(光滩段)和 2.69%/m (盐沼段), 后者是前者的 29.7 倍。

表 1 三观测点波高和波能密度在一个潮周期中的参数统计

波浪参数	A 点 (光滩)	B 点 (光滩-盐沼交界)	C 点(盐沼)
有效波高/m			
平均值	0.37	0.165	0.125
标准方差	0.080	0.045 0	0.046 0
最小值	0.22	0.056 0	0.030 0
最大值	0.54	0.234	0.187
平均波高/m			
平均值	0.25	0.105	0.082 0
标准方差	0.060	0.027 0	0.029 0
最小值	0.15	0.039 0	0.0210
最大值	0.36	0.143	0.124
平均波能密度/			
$J \cdot m^{-2}$			
平均值	46.16	27.15	17.57
标准方差	16.63	9.78	10.31
最小值	17.79	10.46	1.95
最大值	76.16	44.80	31.88

4.2 波能密度的变化

观测点的平均波能密度随着水深增大而呈增大 趋势(见图 3)。与三个测点波高的变化一样,A点 (光滩)的几乎所有的平均波能密度观测值都大于 B 点(光滩-盐沼交界)同步观测值,而 B点的观测值大 于 C点(盐沼)的同步观测值(见图 3)。平均波能密 度的最大值从 A点(光滩)的76.2 J/m²下降为 B点 (光滩-盐沼交界)的 44.8 J/m²和 C点(盐沼)的 31.9 J/m²(表 1),下降率分别为 0.068%/m(光滩 段)和 3.2%/m(盐沼段),后者是前者的 47 倍。平 均波能密度的平均值从 A点(光滩)的 46.2 J/m²下 降为 B点(光滩-盐沼交界)的 27.2 J/m²和 C点(盐 沼)的 17.6 J/m²(表 1),下降率分别为 0.068%/m (光滩段)和 3.9%/m(盐沼段),后者是前者的 58 倍。



4.3 波高与水深的关系

在各个潮周期中波高有随水深增大而增大的趋势,即在观测点被淹没的初期和末期(浅水阶段)波高较小,而在高潮位阶段波高较大(见图 2)。各观测点的波高与水深之间在统计上具有显著的正相关。图 4 是有效波高与水深关系的一个例子,相关系数分别为 0.966(盐沼中)、0.927(光滩-盐沼交界处)和 0.871(光滩),显著性水平均小于 0.001。



n代表样本数,P代表显著性水平

5 讨论

所周知两者之间有内在联系,即前者与后者的二次方 成正比^[13]。在同一观测点波高与水深的显著正相关 反映水深是波浪发育的限制性因子。当水深减小到 小干二分之一个波长时称为"浅水波",这时波浪触及 床底,导致能量损耗,波高随之降低。波高/波能密度 的向岸减弱反映波浪在传播过程中因摩擦而导致能 量损耗,波浪的折射和破碎等也都是摩擦造成的。在 光滩上波浪受到的摩擦与滩面的粘度和高程变化率 (坡度)有关,而在盐沼中除了这些影响因素外,还与 植被导致水体和植物茎叶之间的摩擦有关。本文单 位距离上波高的损失率在盐沼中比在光滩上高14~ 29倍,单位距离上波能密度的损失率在盐沼中比在 光滩上高 40~55 倍,这可能主要是因为茂密的互花 米草(Spartina alterni flora)的摩擦消能作用。盐沼 植物的消浪作用无疑与植物的特征有关。植物越高、 越密、生物量越大,消浪效果越好。如前所述,在英格 兰北诺福克的潮间带上:波浪经过197 m的砂质光滩, 有效波高减低 15.29%[2],单位距离上的降低率为 0.078%/m,这与本文光滩上的降低率 0.091%/m 相 近,但在北诺福克,波浪经过180m的盐沼,有效波高 降低 60.96%,降低率为 0.39%/m,明显低于本文的 2.69%/m。其原因可能是北诺福克盐沼植物是大米 草(Spartina anglica)和盐地碱蓬(Suaeda maritima) 等,高度通常小于 20~30 cm^[2]。在美国波浪进入互 花米草(Spartina alterni flora) 盐沼 20~30 m 距离 后,波高降低 71%,波能损失 92%~100%[4]。以平 均 25 m 距离计算,波高和波能密度的降低率分别是 2.84%/m和3.84%/m,与本文的结果基本相符,可 见不同的盐沼植物种类,其消浪效果差异显著。

潮汐对观测点波浪的特征及其衰减具有重要影响。低潮位时观测点露出,仪器无波浪记录。当潮位上涨至中潮位附近时,仪器被淹没,有波浪记录。 随着潮位的继续上涨,水深逐渐增大,波高和波能也 随之增大,一般在高潮位时波高和波能达到最大值。 在落潮过程中,随着潮位的下降水深减小,波高和波 能也随之减小(见图 2 和 3)。因此,在风况一定的 条件下,大潮期间的波浪比小潮期间的大。波浪一 般由海向陆传播,故涨潮阶段流向与波向大致相同, 落潮阶段则相反。因此,涨潮阶段波浪的衰减可能 比落潮阶段的小,从而造成涨潮阶段波浪总体上强 于落潮(见图 3b,c)。此外,在通常情况下浅水阶段 波浪的衰减较之深水阶段(例如高潮位)明显,原因 是浅水阶段波浪与底床的摩擦力大。

由于波浪在淤泥质潮间带(尤其是开敞型海岸) 沉积动力过程中的重要作用^[1],盐沼植物的消浪效 果必然会对潮间带的冲淤以及沉积物特性^[11]产生 深刻影响。此外,波浪在潮间带(特别在盐沼中)的 衰减对海堤的防护具有重要启示,可作为是否围垦 或围垦强度多大(海堤高程位置)的依据之一。

6 结语

长江口崇明东滩的现场观测研究表明,波高/波

能密度在淤泥质潮间带光滩上和盐沼中都有显著的 向岸衰减趋势,但在盐沼上的衰减率比在光滩上高 一个数量级。波浪的这种向岸衰减除了与摩擦引起 的能量损耗有关外,还与因高程增大引起的水深减 小有关。不同的盐沼植物种类因高度、密度等的不 同,其消能效果也显著不同。波浪在潮间带的衰减 规律应在沉积动力过程研究和海岸防护决策中予以 充分考虑。

野外观测得到崇明东滩国家湿地鸟类保护区的 批准和研究生闫龙浩的协助,在此谨致谢忱!

参考文献:

- [1] WANG Y, GAO S, JIA J. High-resolution data collection for analysis of sediment dynamic processes associated with combined currentwave action over intertidal flats [J]. Chinese Science Bulletin, 2006, 51(7): 866-877.
- [2] MÖLLER I, SPENCER T, FRENCH J R, et al. Wave transformation over salt marshes: a field and numerical modeling study from North Norfolk, England [J]. Estuarine, Coastal and Shelf Science, 1999, 49:411-426.
- [3] EISMA D. Intertidal Deposits: River Mouth, Tidal Flats, and Coastal Lagoons [M]. Boca Raton; CRC Press, 1998;459.
- [4] KNUSTON P L, BROCHUR A, SEELIG W N, et al. Wave damping in Spartina lterni flora marshes [J]. Wetlands, 1982,2:87-104.
- [5] BRAMPTON A H. Engineering significance of British saltmarshes [C] // ALLEN J R L, PYE K. Saltmarshes, Morphodynamics, Conservation and Engineering Significance, Cambridge: Cambridge University Press, 1992.
- [6] YABG S L. The role of Scirpus marsh in attenuation of hydro-dynamics and retention of fine-grained sediment in the Yangtze Estuary [J]. Estuarine, Coastal and Shelf Science, 1998, 47: 227-233.
- [7] BLACK K S, PATERSON D M, CRAMP A. Sedimentary Processes in the Intertidal Zone [M]. London: the Geological Society, 1998: 255-272.
- [8] MÖLLER I. Quantifying saltmarsh vegetation and its effect on wave height dissipation: results from a UK east coast saltmarsh [J]. Estuarine, Coastal and Shelf Science, 2006, 69: 337-351.
- [9] 李志强,陈子燊.海滩冲流带高频振动及碎波带波浪作用的模态分析[J].海洋学报,2008,30(2):161-168.
- [10] 上海市海岛资源综合调查报告编写组.上海市海岛资源综合调查报告[R].上海:上海科学技术出版社,1996.
- [11] YANG S L, LI H, YSEBAERT T, et al. Spatial and temporal variations in sediment grain size in tidal wetlands, Yangtze Delta: on the role of physical and biotic controls [J]. Estuarine, Coastal and Shelf Science, 2008, 77(4): 657-671.
- [12] LI H, YANG S L. Trapping effect of tidal marsh vegetation on suspended sediment, Yangtze Delta [J]. Journal of Coastal Research, 2009,25(4):915-924.
- [13] KOMAR P D. Beach Processes and Sedimentation [M]. Englewood Cliffs (New Jersey): Prentice Hall, 1976:429.

A wave attenuation over the transitional zone of mudflat and salt marsh

A case study in the eastern Chongming on the Changjiang Delta

SHI Ben-wei¹, YANG Shi-lun¹, LUO Xiang-xin¹, XU Xiao-jun¹

(1. State Key Laboratory of Estuarine and Coastal Research, East China Normal University, Shanghai 200062, China)