第 23 卷 第 3 期

2008 年 3 月

Vol.23 No.3 Mar. 2008

文章编号 1001-8166(2008)03- -08

长江河口崇明东滩周期性淹水区域 水流的基本特征浅析

贺宝根^{1,2},王 初^{2,3*},周乃晟³,许世远³

(1.上海师范大学地理系,上海 200234;2.华东师范大学河口海岸学国家重点实验室,上海 200062; 3.华东师范大学资源与环境科学学院地理系,上海 200062)

摘 要:潮间带周期性淹水区域水深、流速的变化过程是潮滩水动力过程的基本组成部分,也是潮流与泥沙相互作用的基础。通过2002 年 4 月至2003 年 1 月 4 个季节的野外实测,获得了平静天 气条件下,崇明东滩滩面潮流水深、流速与流向的变化过程数据。结果表明,崇明东滩盐沼和邻近 光滩处涨潮历时均小于落潮历时,水深过程变化呈现出"陡涨缓落"的特点。光滩与盐沼交界处光 滩一侧流速过程呈"双峰型"特征,涨落潮均出现流速峰值;盐沼(植物生长期)流速过程具有"单峰 型"特点,仅在涨潮初出现峰值。研究区潮流不对称性明显,主要表现为涨潮优势,且由光滩向盐 沼上部不断增强,潮沼植物和地形变化是加强盐沼区涨潮优势的主要原因。流速变化过程的差异 和潮流不对称性使盐沼区域发生稳定的泥沙淤积,盐沼前缘光滩则会出现较频繁的冲淤变化,平静 天气条件下,它们是控制崇明东滩泥沙输移和潮滩动力地貌过程的动力基础。

关 键 词 :潮滩 ;水深 ;流速 ;崇明东滩 中图分类号 :P332.3 ;TV14 文献标识码 :A

1 引 言

潮滩是指分布在淤泥质海岸潮间带由粘性细颗 粒泥沙组成的滩地。中国的潮滩广泛分布在长江、 黄河、珠江等河口三角洲及其两侧的海岸平原和东 南沿海地区的港湾内。潮滩处于海陆过渡地带,其 在海岸带保护、截留陆源污染物等方面的作用日益 输移、沉降、再悬浮等一系列动力过程,不仅控制着 潮间带的地貌发育,同时也在很大程度上决定了潮 滩生源要素、污染物等物质的分布和循环^[1,2]。所 以,潮滩周期性淹水区域的潮流基本特征是潮滩物 质循环研究的重要问题。

潮流和波浪是潮滩主要的水动力因子,前者是

受到重视 同时 盐沼还是鸟类 鱼类等野生生物的	经常性动力因子,后者则受到风力、风间的影响,随
	机性较大 ^[3,4] 。在平静天气条件下(风速 <5 m /s),
相思地 具有巨人主念、环境加值 ,但田丁海陆之间	
各种物理、化学、生物因素变化剧烈,潮滩又是一个	湖流成为湖滩上取土安的幼儿凶丁,注刺省北沙寺
典型的环境脆弱带和敏感区。潮汐起落造成滩面周	物质的动力输移 ^[**] 。近年来,国内一些学者就长
期性淹没、出露,导致潮水携带的泥沙在潮滩上发生	江口滨岸潮滩不同强度水动力条件与悬沙、地貌的

- * 收稿日期 2007-09-03 修回日期 2008-01-16.
 - * 基金项目:国家自然科学基金项目"长江口崇明东滩高潮滩盐沼水—沉积物—植物界面泥沙输移机制研究"(编号:40571012);"中国沿海城市自然灾害风险评估体系研究"(编号:40571006);国家自然科学基金重点项目"沿海城市自然灾害风险应急预案情景分析"(编号:40730526);河口海岸国家重点实验室开放基金项目"崇明东滩生源要素在潮流作用下输移过程"(编号:SKLEC0510)资助.
 - 作者简介: 贺宝根 (1962—2007), 男, 浙江镇海人, 教授, 主要从事水动力与水环境研究.
 - * 通信作者:王初(1978-),男,上海人,博士,主要从事全球变化与环境演变研究.E-mail:chuwang@163.com

响应关系^[7~10],盐沼植物、人类围垦活动等对潮流 过程的影响[11,14]进行了研究。但由于野外观测难 度大,对潮滩基本水流过程的研究并不深入,需要开 展详细的野外现场调查以充实相关研究^[15,16]。本 文主要选择在平静天气条件下,对崇明东滩周期性 淹水区域(光滩和盐沼)的潮流水深和流速过程进 行实地观测 以期能深入了解潮滩水流基本特征及 其对潮滩泥沙输移和物质循环的影响。

材料与方法 2

2.1 研究区域概况

长江是世界上最大的河流之一,年平均径流量 达 9.24 \times 1 011 m³,并将巨量泥沙携带到河口^[17], 1953—1976 年间平均达 4.8 ×10⁸ t/a ,1977—2000

年有所下降,但仍达到平均3.9 ×108 t/a^[18],其中 半数以上在河口地区沉积下来,为潮滩提供了丰富 的泥沙来源。长江口平均潮差为 2.66 m (口门处中 浚站)属中强潮河口。崇明东滩位于崇明岛东部, 滩面平坦,-5m以上平均坡度为0.24‰^[19]。从大 堤向海方向依次分布着芦苇(Phragmites australis)、 海三棱 草(Scirpus mariquete),草滩外侧为光滩,光 滩和盐沼的界线位于中潮位和小潮高潮位之间^[13]。 观测方法 2.2

为了研究不同植被覆盖条件下的潮滩水流基本 特征 在东滩南侧设置了观测剖面 剖面走向基本于 大堤垂直,分别在芦苇、海三棱 草混生区、海三棱 草前缘和光滩上设置测点(图1),各测点位置均 由 GPS 定位以确保多次观测的地点一致(表 1)。



Fig.1 Schem atic m ap of the study area

表1 测点位置描述

Table 1Description of m easurem ent sites

	测点	东经	北纬	位置	典型植被	距大堤(km)
_	DTA	121 57 10.4	31 28 50.5	盐沼	海三棱 草/芦苇	0.5
	DTB	121 ° 57 13.6	31 28 26.4	盐沼前缘带	海三棱 草	1.5
_	DTC	121 ° 57 29.4	31 28 13.1	光滩	-	2.1

野外实测在 2002 年 4 月 14 ~15 日、7 月 12 ~	同步进行,每个观测期(季节)获得2个潮次的实测
13 日、11 月 6 ~7 日和 2003 年 1 月 17 ~18 日展开	数据 2003 年 4 月 18 日对 DTA 点进行了实测 ,由于
(即分4个季节),选择平静天气条件下的日潮(观	滩面淹没几率过小,其余观测期未设此测点。
测日风速 <5 m /s)进行实测 ,DTB 和 DTC 点的观测	实测前,在指定位置设立由泡沫船(筏)构成的

观测平台。水深由固定在滩面上的水尺读取,精度为±1 cm。潮流流速由 LS 78 旋杯式流速仪和 LS 1206B 型旋桨式流速仪测定。当水深小于 0.5 m 时,采用旋桨回转直径较小(60 mm)的 LS 1206B 型流速仪测流;水深大于 0.5 m 时采用 LS 78 型流速仪,两种流速仪的测流误差均 <1.5%。采用 0.6 相对水深(Z/H = 0.6)处的流速来代表垂线平均流速^[20]。为确保测量的精度,在实测过程中,水深变化迅速的涨潮初、落潮末每 15 m in 测流一次,水深变化缓慢的时候每 30 m in 测流一次,水流变化特别迅速时加测。

3 结 果

3.1 水深过程

光滩测点(DTC 点)和盐沼前缘测点(DTB 点) 的水深变化过程总体上呈现出"陡涨缓落"的特征 (图 2、图 3),涨潮期间水深变化迅速,落潮变化相 对平缓,DTC 点单潮次中最大水深为 0.9 ~2.15 m, DTB 点为 0.57 ~1.79 m。在 8 个观测潮次中,DTC 点滩面淹水时间为 4.5 ~6.6 h,DTB 点为 3.2 ~5.6 h,滩面淹水时间和潮次中最大水深呈显著正相关 (相关系数达 0.94,数据量为 16)。两个测点的涨



Fig.2 W ater depth , current velocity and direction on site DTC under the calm condition



Fig.3 W ater depth , current velocity and direction on site DTB under the calm condition

潮历时均小于落潮(以最大水深为分界点),DTC 点	型"特点(图2),总体上涨落期间各有一个流速峰
涨落潮历时比(涨潮历时/落潮历时)平均为1.54,	值,多出现在水深 0.5 m ~1.2 m 时,即涨落潮的中
DTB 点平均为1.47。	潮期(DTC、DTB 点最大水深介于 0.9 ~2.15 m) ,流
3.2 流速过程	速过程线类似"™"状。涨潮初期流速不断增大,涨
滩面测点的潮流为旋转流,涨潮初流向介于	潮中潮期达到流速峰值 ;此后 ,随着水深变化减缓流
320。~360。,一直到落潮中潮期潮流呈逆时针方向	速呈下降趋势,平潮期无明显憩流;达到最大水深
旋转,转流幅度不大;落潮中潮期前后发生明显转	后 ,流速逐渐增大 ,至落潮中潮期出现潮周期中第二
流,流向介于90°~180°,此后的潮流大致呈顺时针	个流速峰值,随后流速下降。这种流速过程模式在
方向旋转,落潮末期流向稳定在180	有关 Em s-Dollard 河口湾潮滩 ^[21] 和胶州湾北部红岛
化特征可能与潮滩宏观地貌形态的影响有关。	潮滩 ^[22] 的研究中均有报道。
DTC 点的潮流流速过程表现为明显的" 双峰	DTB 点与 DTC 点虽仅距约 600 m ,但潮流流速

过程与 DTC 点却存在较大差异 ,大体表现出"单峰 型"的特点(图3),一般在涨潮初期的1h之内(水 深介于 0.3 ~ 0.8 m 之间) 出现流速峰值, 高流速状 态持续不到0.5h 随后流速快速下降并达到一个相 对稳定的水平,一直到滩面出露都没有出现明显的 流速峰值,无憩流。测点位置、地形、潮锋作用和潮 沼植物等是形成这种"单峰型"流速过程特征主要 影响因子。DTB 点位于盐沼边缘(即盐沼、光滩的 过渡地带),两测点滩面上水时间相差不到 0.5 h, 涨潮期两测点流速峰值出现的时间几乎一致,这显 然是潮流传播大背景所决定的。两测点间植被稀 疏、距离短,对涨潮流的缓流作用有限(特别对高流 速状态的潮流影响更小)。此外,据徐元等^[89]研 究,潮锋作用的大小与坡度成反比关系,盐沼地区坡 度较光滩更为平缓^[23],多种因素叠加,致使 DTB 点 潮锋势力加强,这种在草滩边缘潮锋势力加强的现 象与徐元^[8]的研究结果一致。所有实测潮次中,两 测点最大流速出现在的 DTB 点处(2002 年 11 月 6 日、7日),流速分别达 0.64 m /s 和 0.52m /s ,是 DTC 点最大流速的 1.4 和 1.2 倍。 落潮阶段,水流在平 缓的盐沼滩面上加速不明显 加之落潮水流受到较 长距离植被的阻滞,流速始终维持在较低水平(相 对于涨潮阶段)。如 DTC 点落潮流速峰值出现前 后 ,DTB 点(春夏秋三季)的流速均无明显回升的现 象,仅在2003年1月的观测日中,由于植物凋谢,缓 流作用减弱,落潮阶段才出现了流速峰值。

DTA 点流速过程与 DTB 点相似,滩面进水初期 就达到流速峰值,随后持续下降,落潮阶段流速始终 保持在很低的水平上,如 2003 年 4 月 18 日实测潮 次(图 4),涨潮初最大流速可达到 0.25 m /s,至落潮 中潮期后的流速稳定在 0.01 m /s 上下,水流几乎处



4 讨 论

4.1 潮流不对称性

崇明东滩测点处涨落潮不对称明显。长江口门 内为不正规半日潮,涨潮流在上溯过程中受径流顶 托,进入岛影区后滩地阻力增大,潮波变形,导致涨 潮流历时缩短,落潮流历时延长。以最大水深的出 现为分界点,⁸ 个观测潮次中 DTC、DTB 点的涨潮历 时均明显小于落潮。

测点涨落潮流速不对称性显著(表 2),DTC 点 各观测潮次的涨潮平均流速几乎都大于落潮(除 2003-01-17 潮次),涨落潮平均流速比值(涨潮平均 流速/落潮平均流速)介于 0.99 ~1.55,平均为 1. 22。DTB 点春夏秋三季的涨潮平均流速都大于落 潮,涨落潮比值介于 1.33 ~2.25,平均达 1.8。DTB 点冬季两潮次(2003-01-17 和 2003-01-18)则出现涨 潮流速小于落潮,涨落潮流速比值为 0.88 和 0.93。 DTA 点流速涨潮流速优势更为显著,涨落潮流速比

在停滞状态。

值达到 4.21(潮次 2003-04-18)。

表 2 DTC、DTB 点最大水深和流速特征值

Table 2 Characteristic values of water depth and current speeds on site DTC and DTB

潮次	最大水深(m)		DTC	DTC 平均流速(m /s)		DTB 平均流速(m /s)		
	DTC	DTB	涨潮	落潮	全潮	涨潮	落潮	全潮
2002-04-14	1.40	0.85	0.138	0.122	0.127	0.100	0.075	0.090
2002-04-15	1.60	1.20	0.427	0.309	0.343	0.203	0.090	0.140
2002-07-12	1.35	0.95	0.192	0.187	0.194	0.196	0.105	0.151
2002-07-13	1.45	0.98	0.199	0.182	0.196	0.080	0.040	0.056
2002-11-06	2.15	1.78	0.363	0.300	0.324	0.380	0.213	0.283
2002-11-07	2.10	1.79	0.437	0.320	0.354	0.312	0.195	0.253
2003-01-17	0.95	0.57	0.138	0.140	0.144	0.078	0.089	0.086
2003-01-18	1.20	0.75	0.222	0.143	0.178	0.146	0.157	0.189
平 均			0.265	0.213	0.233	0.187	0.121	0.156

总体上,观测区域涨潮历时小于落潮,涨潮流速 大于落潮,潮流不对称性表现为涨潮优势,且这种优 势越向岸越显著。除口门内潮波变形的大背景外, 测点地形和潮沼植被是造成这种不对称的重要影响 因素。盐沼区坡度较光滩平缓,涨潮初期的潮锋作 用加强(潮汐势力大时作用更为显著,如2002-11-06 和2002-11-07 两潮次),落潮期潮流加速不明显,植 物生长期 DTB 和 DTA 点落潮过程中流速未出现明 显回升,潮流通过盐沼边缘,坡度增大,潮流加速,在 DTC 点均出现落潮期流速峰值。在植被生长期,由 于植被对落潮流的削弱,DTB 点涨、落潮流速不对 称性加强,涨潮优势更为明显。而冬季 DTB 点涨、 落潮流速优势发生逆转,这与植被凋谢,对落潮水流 的缓流作用下降有关。显然,潮沼植物的生长加强 了盐沼区涨潮流速优势。

4.2 潮流对泥沙输移的影响

研究区域水流显著的涨潮优势和盐沼外缘光 滩、草滩两侧流速过程的差异对潮滩盐沼泥沙输移、 淤积有着重要意义。在无风或微风的平静天气条件 下,潮流流速与悬沙浓度存在一定的正相关关 系^[10],是控制潮滩、盐沼泥沙输移的主要动力因 子[*~]。涨潮初期,潮流流经光滩时,浅层水流强烈 的紊动作用极易导致滩面沉积物发生再悬浮^[24],同 潮水所携带的泥沙一起向盐沼上部输移^[*?]。植物 生长季节,水流进入盐沼地区,潮沼植被通过表面摩 擦、形状阻力以及植株茎叶的摇摆消耗水体能 量[25],盐沼近底层流速明显下降,植物冠层内水流 紊动受到抑制[24 26],从而促使悬浮泥沙在向岸运移 的过程中发生沉降。 落潮阶段 ,盐沼地区较低的流 速和植被对滩面沉积物的屏障作用 使泥沙再悬浮 不易发生。植物凋谢后 盐沼可能受到侵蚀 但盐沼 区总体上呈稳定淤涨[^{23]}。光滩上没有植被保护的

5 结 论

平静天气条件下,崇明东滩周期性淹水区域 (盐沼及其临近光滩)涨潮历时小于落潮历时,水深 过程变化呈现出"陡涨缓落"的特点。光滩与盐沼 交界处两侧流速过程差异较大,光滩一侧全潮流速 过程具有"双峰型"特征,涨落潮中潮期均出现流速 峰值,盐沼(植物生长期)一侧流速过程具有"单峰 型"特点,涨潮初出现流速峰值,落潮阶段流速没有 明显回升。光滩和盐沼地区潮流不对称性皆表现为 涨潮优势,这种优势由光滩向盐沼上部不断递增,潮 沼植物和地形变化是加强盐沼区涨潮优势的主要原 因。流速变化过程的差异和潮流不对称性使盐沼区 域发生稳定的泥沙淤积,而盐沼前缘光滩则会出现 较频繁的冲淤变化,平静天气条件下,它们是控制崇 明东滩泥沙输移和潮滩动力地貌过程的动力基础。

参考文献(References):

- [1] Hou Lijun, Liu Min, Xu Shiyuan, etal. Advances in the study on nitrogen biogeochemistry in tidal flat ecosystem [J]. Advances in Earth Science, 2004, 19(5):774-781.[侯立军,刘敏,许世远, 等.潮滩生态系统中生源要素氮的生物地球化学过程研究综述[J].地球科学进展, 2004, 19(5):774-781.]
- [2] Wang Yonghong, Zhang Jing, Shen Huanting. Review of accumulation features study of heavy metal in sediment of tidal flat [J]. Advances in Earth Science, 2002, 17(1):69-77.[王永红,张经,沈焕庭.潮滩沉积物重金属累积特征研究进展[J].地球科学进展,2002,17(1):69-77.]
- Le Hir P. Characterization of intertidal flat hydrodynamics [J].
 Continental Shelf Research 2000, 20(12/13) :1 433-1 459.
- [4] Green M O , Black K P , Amos C L. Control of estuarine sediment dynamics by interactions between currents and waves at several scales [J]. Marine Geology 1997, 144:97-116.
- [5] Dyer K R , Christie M C , Feates N , et al. An investigation into processes influencing the morphodynamics of an intertidalmudflat,

表层沉积物(特别是涨潮阶段沉降下来的)在加速 水流的扰动下再次进入水体,向海方向运移,故盐沼 外缘光滩一侧涨落潮间冲淤较频繁。 两个测点潮流流速水平和潮次中最大水深(潮 间带周期性淹没、出露,故相当于潮差)之间存在显 著正相关,其经验关系为 珚=0.17H_{max} - 0.026(R² =0.72, n = 16),为潮次平均流速[m/s], H_{max}为潮 次最大水深[m]。大潮的流速较大,其携沙能力和 对光滩沉积物的侵蚀能力强,涨潮阶段可将泥沙输 送到高盐沼地带,大量沉降在盐沼区域;潮汐势力不 强的潮次,潮流流速小,携沙和对光滩侵蚀能力下降, 水线推进不到盐沼上部,只能在盐沼前缘发生淤积。

the Dollard Estuary, The Netherlands : I. Hydrodynamics and suspended sediment [J]. Estuarine, Coastal and Shelf Science 2000, 50(5):607-625.

- [6] Bassoullet, Le Hir P, Gouleau D, et al. Sedim ent transport over an intertidal mudflat: field investigations and estimation of fluxes within the Baie de Marennes-Olerona" (France) [J].Continental Shelf Research 2000, (20) :1 635-1 653.
- [7] Xu Shiyuan, Shao Xusheng, Yan Qinshang. The series studies of storm deposition in the Yangtze river delta [J]. Science in China (Series.B) 1989, (7): 767-763. [许世远,邵虚生,严钦尚. 长江三角洲风暴沉积系列研究[J].中国科学:B 辑,1989, (7) 767-773.]
- [8] Xu Yuan, Wang Baocan, Zhang Keqi. On flood surge over muddy tidal flat along the Shanghai coast and its mechanism [J]. Geo-

graphical Research 1994 ,13(3):60-68.[徐元 ,王宝灿 ,章可 奇・上海淤泥质潮滩潮锋作用及其形成机制初步探讨 [J]・ 地理研究 1994 13(3) 50-68.]

- [9] Xu Yuan, Wang Baocan. The mechanism and significance offlood surge along muddy tidal flat [J]. Oceanologia et Lim nologia Sinica 1998 , 29(2) :148-155. [徐元 ,王宝灿・淤泥质潮滩潮锋 的形成机制及其作用 [J]·海洋与湖沼 ,1998 ,29(2):148-155.]
- [10] He baogen, W ang Chu, Zhou Naisheng, etal. Study on relationship between sediment and velocity in the shallow water area of intertidal flats in the Yangtze Estuary [J]. Journal of Sediment Research 2004,(5):56-61.[贺宝根,王初,周乃晟,等・长 |江口潮滩浅水区域流速与含沙量的关系初析 [J]・泥沙研 究,2004,(5):56-61.]
- [11] Shi Zhong, Chen Jiyu. Erosion, deposition and sediment dynam ics on saltmarshes [J]. Acta Geographica Sinica ,1995, 50(6): 562-567. [时钟 陈吉余. 盐沼的侵蚀、堆积和沉积动力 [J]. 地理学报 1995 50(6) 562-567.]
- [12] Shi Zhong. A flume study on mean velocity profiles of flow in a coastal saltmarsh canopy [J]. Occean Engineering ,2001 , 19 (3):51-59. [时钟.海岸盐沼冠层水流平均流速分布的实验 研究 [J]・海洋工程 ,2001 ,19(3) :51-59・]
- [13] Yang Shilun , Shi Zhong , Zhao Qingying. Shi Zhong. Influence of tidal marsh vegetations on hydrodynamics and sedimentation in the Changjiang Estuary [J]. Acta Oceanologica Sinica 2001,23 (4):75-80.「杨世伦,时钟,赵庆英・长江口潮沼植物对动 力沉积过程的影响 [J].海洋学报 , 2001 ,23(4) :75-80.]
- [14] LiJiufa, Dai Zhijun, Ying Ming, et al. Analysis on the development and evolution of tidal flats and reclamation of land resource along shore of Shanghai city [J]. Journal of Natural Resources, 2007 ,22(3) :361-371.[李九发 ,戴志军 ,应铭 ,等.上海市 沿海滩涂土地资源圈围与潮滩发育演变分析[J]・自然资源 学报 ,2007 ,22(3) :361-371 .]
- [15] Shi Zhong , Pye K , Chen Jyu. Progress in physical processes on mudflat saltmarsh : An overview [J]. Advances in Earth Science, 1995 ,10(1):19-30. [时钟, Pye K, 陈吉余. 潮滩盐沼物理 ·过程的研究进展综述[J]・地球科学进展 ,1995 ,10(1) :19-30.]

- [17] Chen X , Zhong Y. Coastal erosion along the Changjiang deltaic shoreline , China : History and prospective [J]. Estuarine , Coastal and Shelf Science 1998 (46) :733-742.
- [18] Chen X Q , Zhang E F , Mu H Q , Zong Y . A preliminary analysis of human impacts on sediment discharges from the Yangtze, China , into the Sea [J]. Journal of Coastal Research 2005, 21(3): 515-521.
- [19] Yang Shilun, Yao Yanming, He Songlin. Coastal profile shape and erosion-accretion changes of the sediment islands in the changjiang river estuary [J]. Oceanologia et Limnologia Sinica, 1999,30(6) 764-769. [杨世伦,姚炎明,贺松林·长江口冲 积岛岸滩剖面形态和冲淤规律[J].海洋与湖沼,1999,30 (6) 764-769.]
- [20] Hui Yujia. Analysis of vertical distributions of velocity and sediment concentration in the Yangtze River and the Yellow River [J]. Journal of Hydraulic Engineering ,1996 ,(2) :11-17.[惠 |遇甲・长江黄河垂线流速和含沙量分布规律[J]・水利学报 , 1996 ,(2) :11-17.]
- [21] RidderinkhofH , van der Ham R , van der Lee W . Tem poralvariations in concentration and transport of suspended sediments in a channel-flat system in the Em s-Dollard estuary [J]. Continental Shelf Research 2000 , 20(12/13) :1 479-1 493.
- [22] Yang Shilun, Li Peng, Gao Ang, etal. Observation of hydrographic and sedimentary processes over an intertidal flat based on ADP-XR and OBS-3A [J]. Acta Oceanologica Sinica ,2006 ,28 (5):56-63. [杨世伦,李鹏, 郜昂, 等. 基于 ADP-XR 和 OBS-3A 的潮滩水文泥沙过程研究——以胶州湾北部红岛潮 |滩为例[J]・海洋学报 ,2006 ,28(5) :56-63.]
- [23] Li Hua , Yang Shilun. A Review of influences of saltmarsh vegetation on physical processes in intertidal wetlands [J]. Advances in Earth Science 2007,22(6):583-591. [李华,杨世伦. 潮间 带盐沼植物对海岸沉积动力过程影响的研究进展[J].地球 科学进展 ,2007 ,22(6) :583-591.]
- [24] Shi Zhong, Yang Shilun, Miao Xin. Coastal saltmarsh sediment processes : A field experimental study [J]. Journal of Sediment Research 1998,(4):28-35.[时钟,杨世伦,缪莘.海岸盐沼 「泥沙过程现场实验研究[J]・泥沙研究 ,1988 ,(4) :28-35・]
- [25] Allen , J R L. Morphodynamics of Holocene salt marshes : A re-

Shi Zhong, Chen Jiyu, Yu Zhiying. Sedimention on the intertidal 16 mudflat in China : An overview [J]. Advances in Earth Science, 1996,11(6):555-562.[时钟,陈吉余,虞志英.中国淤泥 质潮滩沉积研究的进展[J].地球科学进展 ,1996 ,11(6) : 555-562.]

view sketch from the Atlantic and Southern North Sea coasts of

Europe [J].Quaternary Science Reviews 2000 ,19 :1 155-1 231.

[26] Neumeier U. Velocity and turbulence variations at the edge of saltmarshes [J]. Continental Shelf Research ,2007 , 27 :1 046-1 059.

An Investigation of W ater Depth and Current Velocity Process in Periodic Inundation Area of East Chongm ing Tidal Flat, Yangtze Estuary

HE Baogen^{1,2}, W ANG Chu^{2,3}, ZHOU Naisheng³, XU Shiyuan³

 (1. Departm ent of Geography, Shanghai Norm al University, Shanghai 200234, China;
 State Key Laborayory of Estuarine and Coastal Research, East China Norm al University, Shanghai 200062, China;
 Departm ent of Geography, College of Resource and

Environmental Science, East China Normal University, Shanghai 200062 , China)

Abstract : W ater depth and current velocity , as the fundam ental constituents of hydrodynamics , played an important role in sedim entadvection , deposition and resuspension on the intertidal flats. A field measurement of water depth , current velocity and flow direction was carried out on the East Chongming tidal flat in the Yangtze Estuary , between April 2002 and January 2003. Measurements of current velocity during sem i-diurnal tidal cycles showed different shapes of the time series of velocity between saltmarsh and adjacentmudflat. On the mudflat , in general , the current velocity reached peck value during the flood and ebb phase in single tidal cycle. However , on the saltmarsh , peck current velocity values only appeared during the flood phase , except when m arsh vegetation wilting. At the measurement sites , time-velocity asymmetry was significant. A duration period during flood phase was shorter than ebb phase. Current velocity during flood phase , in contrast , was larger than ebb phase. The results indicated flood current dom inant in the research area. Marsh vegetation and topographty , which reduced ebb currents , enhanced flood current dom inance on the saltmarsh. As a result , there was stable accum ulation on the saltmarsh , com pared to frequent alternation of erosion and accretion in adjacentmudflat. Overall , under calm weather condition , tidal current process and asymmetry were basic dynamic controls of sediment transport and m orphodynamics process on the East Chongming tidal flat.

Key words : Tidal flat ; W ater depth ; Current velocity ; East Chongming tidal flat.

櫒

《地球科学进展》2007 年特刊征订启事

2007 年 11 月《地球科学进展》为中国气象局兰州干旱气象研究所出版"西北农作物对气候变 化的响应及评价方法"特刊一辑,全辑发文 39 篇,共计 50 万字,11 月为甘肃省气象局出版"第二届 干旱气候变化与可持续发展国际学术讨论会"特刊一辑,全辑发文 37 篇,共计 51 万字,现编辑部有 少量余刊,需要者请与编辑部联系购买。两册共计 100 元(含邮费)。