文章编号:1009-2722(2008)07-0010-05

港口工程对粉砂淤泥质岸滩的影响

龚艳君,朱龙海,徐永臣,王 楠

(中国海洋大学,青岛 266100)

摘 要:渤海湾西南岸粉砂淤泥质海岸处于岸滩蚀退状态,利用 ECOMSED 数值模拟方法,分析了港口工程建设对水动力和海底蚀淤的影响。研究结果表明,近岸海域-2 m 等深线以内以侵蚀为主,侵蚀速率一般小于 10 cm/a; -2~-6 m 等深线设试积为主,淤积 速率一般在 10 cm/a 以下,局部大于 20 cm/a, -6 m 等深线侵蚀速率小于 10 cm/a。黄 弊港导沙堤建设后淤积区整体向海扩展,延伸至约-8 m 等深线,面积增加约 5.4%; 航 道最大淤积速率由 61.9 cm/a 减小为 46.8 cm/a;导沙堤堤头受挑流作用冲刷速率达到 29.7~30.2 cm/a。

关键词:港ロエ程;水动力;海底蚀淤;数值模拟 中图分类号:U65 文献标识码:A

渤海湾西南岸漳卫新河与套尔河之间为典 型的粉砂淤泥质海岸(图 1),"波浪掀沙,潮流 输沙"是该区域泥沙运动的特点^[1]。近年来,港 口工程等建设使近岸海域海底侵蚀加剧,滨州 贝壳堤岛国家级自然保护区内的岸滩蚀退加 剧。黄骅港建设后对周边海域泥沙的运移产生 了重要影响。许多学者针对黄骅港泥沙问题作 过大量研究^[1-5]。黄骅港扩建后,在东和北东向 大风作用下航道发生骤淤^[3-5]。为解决航道骤 淤问题,2004 年在黄骅港外修建了导沙堤^[5], 使周边海域的泥沙运移规律进一步发生改变。

1 资料及方法

本文利用多年水深地形、水文气象、泥沙等 观测资料,运用数值模拟的方法,研究了黄骅港

收稿日期:2008-05-26

作者简介:费艳君(1982---),女,硕士,主要从事海洋沉积 环境研究. E-mail:snow_gyj@163.com 导沙堤建设前后水动力和海底蚀淤变化规律, 并利用悬浮泥沙观测和水深地形对比资料对结 果进行了验证。





ECOMSED 三维数值模型包括水动力 ECOM以及物质输运 SED 两个模型^[6-8]。模型中包含了黏性和非黏性沉积物的输运、沉积 及再悬浮过程^[9-13]。

2 结果及验证

2.1 潮流场分析

黄骅港海域潮流呈明显的逆时针旋转特 性,海区涨潮主流向集中在240°~275°,落潮主 流向集中在70°~95°,而且涨潮流速大于落潮 流速。在落急时刻,由于防波堤的阻水效应,防 波堤北侧潮流沿堤运动,并在口门以外变为向 东南的绕流运动,形成口门横流(图2);同理, 涨急时刻,向西的水流形成口门横流(图3)。 该流场特征与现场实测到的横流现象一 致^[1]。



图 2 落急时潮流场 Fig. 2 The swift ebb current field

建港后流场的变化增大了港口附近泥沙向 外海输移的速度和时间,从而导致泥沙离岸输 移距离加大,增强了航道的回淤^[4]。从遥感图 像上能看到沿堤运动水流输移泥沙的情况^[3]。 在无风影响时,涨、落潮过程中黄骅港海域表层 与底层的流向基本一致。



图 3 涨急时潮流场 Fig. 3 The swift flood current field

2.2 蚀淤变化分析

黄骅港导沙堤建设前,近岸-2m等深线 以内以侵蚀为主,侵蚀速率一般在 10 cm/a 以 下;-2~-6 m 等深线之间以淤积为主,淤积 速率主要在 10 cm/a 以下,局部区域超过 10 cm/a:-6 m 等深线以外侵蚀速率一般在 10 cm/a 以下(图 4)。堤头附近受挑流作用发生 侵蚀,侵蚀速率大于 10 cm/a;堤头近根处侵蚀 速率最大,为 30.2 cm/a;航道淤积速率较大, 一般大于 20 cm/a,黄骅港近口门处淤积速率 最大值可达 61.9 cm/a。模拟区内淤积区面积 为1049.97 km²,占总面积的48.9%,其中淤 积速率小于 10 cm/a 的面积为 1 027.07 km², 占淤积区面积的 97.8%;淤积速率在 10~20 cm/a 之间的区域面积为 17.69 km²,占淤积区 面积的 1.6%: 淤积速率大于 20 cm/a 的区域 面积为 5.21 km²,占淤积区面积的 0.5%。侵 蚀区总面积为 1 096.59 km²,占总面积的 51.1%,其中侵蚀速率小于 10 cm/a 的面积为 832.28 km²,占侵蚀区面积的 75.9%;侵蚀速 率在 10~20 cm/a 之间的面积为 248.72 km², 占侵蚀区面积的 22.7%;侵蚀速率大于 20 cm/a 的面积为 15.58 km²,占侵蚀区面积的 1.4% (表1)。

表1 黄骅港导沙堤建设前后附近海域冲淤对比

Table 1 Distribution of erosion and silting before and after the building of diversion dike in Huanghua Habor

	侵蚀区面积 /km ²			最大侵	淤积区面积 /km ²			最大淤
	大于 20 cm/a	10~ 20 cm/a	小于 10 cm/a	蚀速率 /(cm/a)	小于 10 cm/a	10~ 20 cm/a	大于 20 cm/a	积速率 /(cm/a)
· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	15.58	248.72	832.28	30.2	1 027.07	17.69	5.21	61.9
扩建后	60.43	215.61	705.56	29.7	1 146.75	14.64	3.58	46.8

与黄骅港导沙堤建设前相比,导沙堤建设 后近岸-2m 等深线以内也以侵蚀为主,侵蚀 速率一般在 10 cm/a 以下,但黄骅港东南侧侵 蚀区面积略有增加;-2~-8 m 等深线之间以 淤积为主,淤积速率以10 cm/a以下为主,有部 分超过 10 cm/a 的区域:-8m 等深线以外侵蚀 速率一般在 10 cm/a 以下(图 5)。导沙堤堤头 附近区域侵蚀速率大于 10 cm/a; 靠近堤头处 侵蚀速率最大值为 29.7cm/a。航道淤积速率 较大,一般大于 20 cm/a,淤积速率最大值有所 减小,为46.8 cm/a。模拟区内淤积区面积为 1 164.97 km²,占总面积的 54.3%,淤积区面 积增加 5.4%,其中淤积速率小于 10 cm/a 的 面积为1 146.75 km²,占淤积区面积的 98.4%;淤积速率在 10~20 cm/a 之间的区域 面积为 14.64 km²,占淤积区面积的 1.3%;淤 积速率大于 20 cm/a 的区域面积为 3.58 km²,





占淤积区面积的 0.3%。侵蚀区总面积为 981.59 km²,占总面积的 45.7%,与导沙堤建 设前相比,侵蚀区面积减小 5.4%,其中侵蚀速 率小于 10 cm/a的面积为 705.56 km^2 ,占侵蚀 区面积的 71.9%;侵蚀速率在 10~20 cm/a之 间的面积为 215.61 km^2 ,占侵蚀区面积的 21.9%;侵蚀速率大于 20 cm/a的面积为 60.43 km^2 ,占侵蚀区面积的 6.2%(表 1)。

2.3 结果验证

(1) 悬沙浓度分析

①正常气候条件下悬沙浓度

2000 年 5 月至 2002 年 3 月,天津航道局 沿航道南侧的悬沙观测资料表明,小风状态下 悬沙浓度在 30~200 mg/L 之间^[14],与 50~ 250 mg/L 的模拟结果吻合较好。

②大风状态下悬沙浓度



图 5 黄骅港导沙堤建设后冲淤厚度(单位:cm/a) Fig. 5 Erosion and silting thickness after the building of diversion dike in Huanghua Habor

将黄骅港海区 2001 年 3 月 26 日水文全潮 测验含沙量与数值模型的悬浮泥沙模拟结果进 行分析验证。测验前一天风况大风 7 级,平均 风速 15.3 m/s,风向为 ENE 向,6 级及以上大 风作用时间为 8 h;测验当天为 E 向风,平均风 速为 5.6 m/s。对比分析表明,1 # 和 5 # 站位 涨急时刻和落急时刻悬沙浓度的计算值与实测 值基本吻合(表 2)。

表 2 大风状态下计算与实测悬沙浓度比较

Table 2	Distribution o	f sediment	concentration
betv	veen calculatio	n and meas	surement

测站	层次	涨急时刻 悬沙浓度/(mg/L)			落急时刻 悬沙浓度/(mg/L)			
		实测值	计算值	差值	实测值	计算值	差值	
1#	表层	929	715	-214	800	562	-238	
	0.2	1405	1245	-160	9 00	782	-118	
	0.6	1549	1650	101	1005	1051	46	
	0.8	1888	1930	42	1188	1423	235	
	底层	1940	2305	365	1661	2 010	349	
5#	表层	562	607	45	677	497	-180	
	0.2	863	851	-12	1088	808	-280	
	0.6	1068	135 2	284	1218	1063	-155	
	0.8	2102	2225	123	124 2	1350	108	
	底层	2245	2560	315	1251	1520	269	

(2)冲淤趋势和冲淤量分析

粉砂质海岸既有悬移质,又有推移质,还有 跃移质。孔令双等(2004)将跃移质称为混移 质,即底部高浓度含沙水体。针对黄骅港的泥 沙进行试验,得到输沙率和淤积厚度的推、混、 悬比。输沙率推、混、悬比:10%;22%;68%; 淤积厚度推、混、悬比:26%;56%;18%^[15]。 本次模拟主要考虑悬移质的运移,模型中未包 含推移质和混移质(底部高浓度含沙水体)组 分。根据初步数值模拟结果,结合黄骅港泥沙 试验分析,淤积的泥沙中悬移质按1/4考虑,然 后对模拟结果进行了修正。

根据 2004 年、2007 年黄骅港附近海域水 深地形测量对比结果,近岸-2 m 等深线以内 海域以侵蚀为主,侵蚀量一般在 30 cm 以下,侵 蚀速率小于 10 cm/a; -2 m 等深线以外海域以 淤积为主,淤积量一般在 30 cm 即淤积速率 10 cm/a 以下,局部超过 20 cm/a。导沙堤北西侧 发生侵蚀,侵蚀量可达 60 cm,即侵蚀速率 20 cm/a 以上(图 6);导沙堤西侧约 5 km 和北侧 约 8 km 存在侵蚀量大于 60 cm,即侵蚀速率 20 cm/a 以上的区域,其分别为近期黄骅港航道疏 浚物 F 和 C1 抛泥区,抛泥形成的海底地形在 海流作用下侵蚀所致。数值模拟的冲淤趋势和 冲淤量与水深地形对比的结果基本一致。

(3)航道淤积厚度分析

大风作用下,推移质和混移质向航道输运 为其产生骤淤的主要原因之一。2002年10月 17日,6级以上大风作用33h、最大风速为8级 的情况下,航道9+0~16+0之间的淤积量约 为40~140 cm;2003年4月17日,在6级大风 作用33h、最大风速为9级的情况下,航道9+ 0~17+0之间的淤积量约为20~80 cm。根据 无风和正常大风作用下海底蚀淤模拟结果,结 合风速统计资料,在不考虑特大风浪作用的情 况下,计算得到航道最大淤积速率为46.8~ 61.9 cm/a,小于实测的航道骤淤值。



图 6 2004—2007 年研究区水深对比(单位, cm/a) Fig. 6 Comparison chart of water depth from 2004 to 2007

3 分析与讨论

现代黄河人海泥沙对研究区基本没有影响^[2,14-18],邻近漳卫新河和套尔河口的泥沙对研究区也无重要影响^[1,17,18],沿岸纵向输沙量不大^[1]。因此,研究区内的蚀淤变化基本为海底泥沙自身调节的结果。

在正常条件下,区域内潮流流速较小,流速 一般在 10~30 cm/s 左右,潮流的挟沙能力较 低。本海区的余流在-6 m 等深线以内为 SSE 向,余流流速 3~7 cm/s;-6 m 等深线以外,余 流方向为 NE,余流流速 10~15 cm/s^[19],说明 正常天气条件下,-6 m 等深线以浅泥沙向岸 运移,-6 m 等深线以深泥沙向海扩散。研究 区近岸主要以淤积为主,远岸以侵蚀为主^[15]。

大风浪条件下,区域内泥沙大量起动,泥沙 含量明显增高,在海流作用下运动。研究区为 粉砂淤泥质海岸,泥沙具有易起动易落淤^[4]的 特点,当动力条件减弱时,水体中泥沙迅速沉 降,造成海底的快速侵蚀和淤积。漳卫新河和 套尔河之间近岸海域发生侵蚀,泥沙向海搬运 至一2 m 等深线以外逐渐沉积下来。由于导沙 堤附近出现沿堤流^[20],导沙堤一定距离内发生 侵蚀,携带泥沙向海方向运移,高浓度的泥沙在 横跨航道时,由于水动力减弱,会快速落淤到航 道内,引起强淤和骤淤。同时,从大风条件下数 值模拟的海底蚀淤变化看,外航道并没有出现 强淤和骤淤,这主要是由于数模本身存在一定 缺陷^[5],还有待进一步研究和探讨。

4 结论

运用 ECOMSED 数值模型,模拟了黄骅港 导沙堤建设对粉砂质海岸海底的蚀淤变化,结 论如下:

(1) 黄骅港导沙堤建设前, 淤积区面积为 1 049.97 km², 占总面积的 48.9%, 侵蚀区总 面积为 1 096.59 km², 占总面积的 51.1%。近 岸-2 m 等深线以内侵蚀速率一般在 10 cm/a 以下;-2~-6 m 等深线之间淤积速率主要在 10 cm/a 以下,局部区域超过 10 cm/a;-6 m 等深线以外侵蚀速率一般在 10 cm/a 以下。堤 头近根处侵蚀速率最大为 30.2 cm/a;黄骅港 近口门处淤积速率最大值可达 61.9 cm/a。

(2) 与导沙堤建设前相比,导沙堤建设后近 岸-2 m 等深线以内侵蚀速率一般也在 10 cm/a 以下,面积略为增加; -2~-8 m 等深线之间 淤积速率在 10 cm/a 以下; -8m 等深线以外侵 蚀速率一般在 10 cm/a 以下。航道淤积速率最 大值有所减小,为 46.8 cm/a。淤积区面积为 1 164.97 km²,占总面积的 54.3%,淤积区面 积增加 5.4%;侵蚀区总面积为 981.59 km²,占 总面积的 45.7%。

(3) 漳卫新河和套尔河之间近岸海域-2 m 等深线以内发生侵蚀,黄骅港导沙堤建设后侵 蚀区面积略有增加。

参考文献:

- [1] 杨 华,侯志强.黄骅港外航道泥沙淤积问题研究[J]. 水道港口,2004,3(25);59-63.
- [2] 徐宏明,冯玉林.黄骅港工程泥沙问题研究[J]. 泥沙研 究,1998,1(1):20-29.
- [3] 罗肇森.大风期黄骅港外航道骤淤估算及防淤减淤措施 探讨[J].水运工程,2004,10(10):69-73.
- [4] 侯志强,杨华.黄骅港外航道骤淤分析[J].水道港口, 2004,25(4):213-215,225.
- [5] 高 进.黄骅港外航道大风骤淤的机理及其整治[J].工 程技术,2005,1,29-31.
- [6] 李国胜,王海龙,董 超.黄河人海泥沙输运及沉积过程的数值模拟[J].地理学报,2005,60(5),707-716.
- [7] Blumberg A F. An estuarine and coastal ocean version of POM[C]//Proceedings of the Princeton Ocean Model UsersMeeting (POM 96), Princeton, NJ, 1996.
- [8] Blumberg A F, Mellor G L. A description of a three-dimensional coastal ocean circulation model[C]//Three-dimensional Coastal Ocean Model, American Geophys. Union, 1987: 1-16.
- [9] Van Rijn. Sediment transport (part II)[J]. Journal of Hydrodynamic Engineering, 1984, 110 (11), 1 613-1 638. (下转第 19 页)

(上接第14页)

- [10] Gailani J. The transport of sediments in the Fox River [J]. Journal Great Lakes Research, 1991,17,479-494.
- Tsai C H, Lick W. Resuspension of sediments from Long Island Sound[J]. Wat. Sci. Tech., 1987, 21(6/ 7), 155-184.
- [12] MacIntyre S. Variability of entrainment of cohesive sediments in freshwater [J]. Biogeochemistry, 1990, 9: . 187-209.
- Burban P Y. Settling speeds of flocs in fresh and sea waters[J]. Geophysical Research, 1990, 95 (C10), 18 213-18 220.
- [14] 张庆河,王崇贤,杨 华,等.黄骅港海域表层泥沙特性 及其影响[J].中国港湾建设,1998,1(1),20-29.

- [15] 孔令双,曹祖德,李炎保.粉砂质海岸建港的若干悬浮 泥沙问题[J],中国港湾建设,2004,6(3),24-27.
- [16] 恽才兴, 渤海湾典型岸段近岸过程研究[J]. 中国工程 科学, 2001, 3(3): 42-50.
- [17] 常瑞芳.海岸工程环境[M].青岛海洋大学出版社, 1997:132-133.
- [18] 石青峰,吴桑云,王文海,黄骅港地区潮滩过程与港口 选址[J].海岸工程,2005,24(4):17-26.
- [19] 马 芳,朱龙海,胡日军,等. 黄骅港周边海域悬浮泥沙 分布和海底蚀淤变化[J]. 海洋地质与第四纪地质, 2007,27(增刊):30-35.
- [20] 吴相忠,张庆河,张 娜,等.黄骅港海域三维流场数值 模拟[J].水利水运工程学报,2005,9(3);13-19.