



دانشگاه آزاد اسلامی  
 واحد زاهدان

فصلنامه زمین‌شناسی کاربردی

سال ۸ (۱۳۹۱)، شماره ۴: ۳۶۳-۳۵۵

[www.appliedgeology.ir](http://www.appliedgeology.ir)

## تأثیرات ساخت و سازهای ساحلی و فعالیتهای انسانی بر رسوبات ساحلی میانکاله

سara نفجیری<sup>\*</sup>، احمد محتمد<sup>۱</sup>، همایون فوشروان<sup>۲</sup> و محمدرضا اسپهبد<sup>۳</sup>

(۱) دانشجوی دکتری زمین‌شناسی، دانشکده علوم پایه، دانشگاه آزاد اسلامی، واحد علوم تحقیقات تهران، sara\_nakhjiri@yahoo.com

(۲) استاد گروه زمین‌شناسی، دانشکده علوم پایه، دانشگاه آزاد اسلامی، واحد علوم تحقیقات تهران

(۳) کارشناس مرکز ملی مطالعات و تحقیقات دریای خزر، ساری

(۴) دانشیار گروه زمین‌شناسی، دانشگاه آزاد اسلامی، تهران شمال

<sup>\*</sup>) عهده‌دار مکاتبات

دریافت: ۹۱/۸/۱۸؛ دریافت اصلاح شده: ۹۱/۱۰/۱۷؛ پذیرش: ۹۱/۱۱/۱۸؛ قابل دسترس در تارنما: ۹۲/۴/۳۰

### چکیده

منطقه مورد مطالعه در ساحل جنوب شرقی دریای کاسپین در ابتدای زبانه ماسه‌ای میانکاله واقع شده است. وسعت این منطقه در حدود ۲۳ کیلومتر می‌باشد که مراکز صنعتی مهمی از جمله نیروگاه نکا، شرکت کشتی سازی ایران صدر، شرکتهای حفاری نفتی و بندر امیرآباد در ساحل آن قرار گرفته‌اند. برای تعیین میزان تأثیر فعالیت‌های انسانی بر خطوط ساحلی، لازم است روند حرکتی رسوبات مشخص شود. بدین منظور با تلفیق روش‌های McLaren- Sunamura & Horikawa و Le Roux، Gao-Callins، Bowles بشر تقسیم شد. زون مرکزی خطرناکتر از دو زون اطراف است. هر برش در اعمق ۰، ۰/۵، ۱، ۲/۵، ۵ و ۱۰ متری نمونه برداری صورت گرفت. با تجزیه و تحلیل اندازه‌های رسوی، پارامترهای آماری اندازه دانه‌ها از جمله میانگین (Mz)، جورشده‌گی (σi)، چولگی (Ski) و کشیدگی (KG) بدست آمد. در نهایت نقشه‌های نحوه توزیع میانگین، جورشده‌گی و چولگی رسوبات رسم و با توجه به نقشه عمق سنجی منطقه، نقشه روند حرکتی رسوبات تهیه شد. علاوه بر این منحنی تلفیق جورشده‌گی و میانگین نیز برای رسوبات رسم شد. نهایتاً معلوم شد بر این اساس می‌توان روند حرکت رسوبات در هنگام برخورد با سازه‌های ساحلی و چگونگی رفتار آنها را تعیین و میزان فرسایش و رسویگذاری را در اطراف این سازه‌ها تخمین زد.

**واژه‌های کلیدی:** کاسپین، میانکاله، زبانه ماسه‌ای، تأثیر فعالیت‌های انسانی، پارامترهای آماری اندازه دانه‌ها، روند حرکتی رسوبات.

### - مقدمه

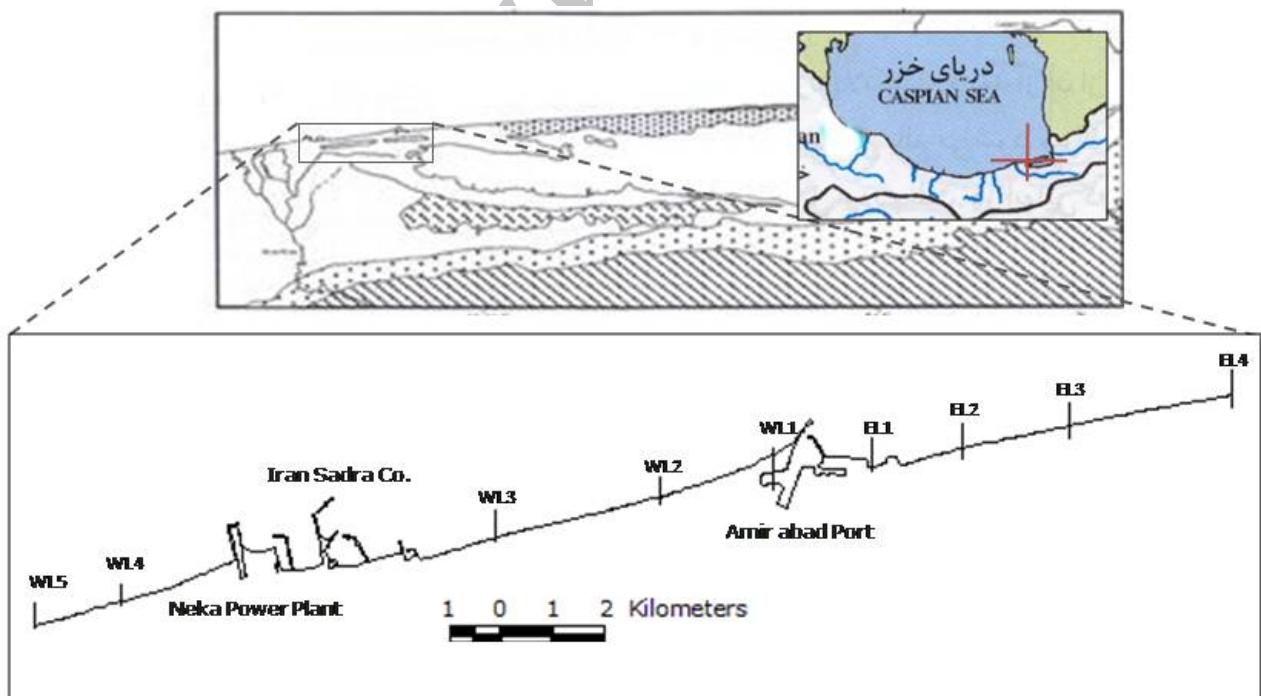
منطقه مورد مطالعه از نظر زمین‌شناسی بر روی زبانه ماسه‌ای میانکاله زاغمرز (تالابهای لپو، شیرخان لپو، پلنگان) در شرق استان مازندران و در شهرستان بهشهر واقع شده است. به دلیل بالا بودن درصد ذخایر رسوی (ماسه)، عدم چسبندگی بین رسوبات و رژیم باد در این منطقه، تپه‌های ماسه‌ای ساحلی به موازات ساحل بر روی این زبانه دیده می‌شوند. این تپه‌ها به عنوان ساختارهای حفاظتی طبیعی در مقابل عوامل فرساینده در مناطق ساحلی بسیار حائز اهمیت هستند. سواحل براساس

کشتی سازی ایران صدرا، شرکت حفاری دریایی شمال، پایانه نفتی نکا بهشهر، شرکت نفت خزر، بندر عظیم امیرآباد، اداره هواشناسی و بندر صیادی امیرآباد و چند کیلومتر بعد از آن منطقه حفاظت شده میانکاله قرار گرفته (درب محیط زیست) است. محدوده‌ی مورد مطالعه تا چند کیلومتر ابتدای منطقه حفاظت شده را نیز شامل می‌شود. به منظور کم کردن خطا در تعیین مسیر حمل و نقل رسوبات، نمونه برداری‌ها در حاشیه ساحل به کمترین مقدار نسبت به فاصله نقاط در کل منطقه در نظر گرفته شد. منطقه با توجه به پیچیدگی‌های زیاد و فعالیت‌های انسانی، به سه زون تقسیم شد. زون ۱ (زون مرکزی، پرخطر یا کمپلکس امیرآباد) بین تسکارود (شاخص شرقی نکا رود که به دریا می‌ریزد) تا شرق بندر امیرآباد، زون ۲ (زون کم خطر یا زون نکا) از غرب شاخه فرعی (شرق) رودخانه نکا (تسکارود) تا غرب آن و زون ۳ (زون کم خطر یا زون میانکاله) از شرق بندر امیرآباد تا ابتدای منطقه حفاظت شده میانکاله (چند کیلومتری ابتدای منطقه حفاظت شده) قرار گرفته است. این منطقه وسعتی در حدود ۲۳ کیلومتر دارد. به منظور رسم بهتر و دقیق‌تر منحنی‌ها، و با توجه به تغییرات، منطقه از غرب به شرق به ۹ برش (بسته به دوری یا نزدیکی به سازه‌های ساحلی) به نام‌های WL5، WL4، WL3، WL2، WL1، EL1، EL2، EL3، EL4 تقسیم شد. تصاویر ۱ و ۲ موقعیت قرارگیری این برش‌ها را نشان می‌دهند.

ویژگی‌های زمین شناسی، می‌توانند دارای چهره فرسایشی و یا ته نشستی باشند. تمام سواحل درجه‌ای از هر دو عامل فرسایش و ته نشینی را تجربه می‌کنند. برخورد امواج به ساحل سبب فرسایش می‌شود، این فرسایش رسوباتی را تولید می‌کند که در طول ساحل حمل شده و در نواحی که انرژی امواج ضعیف است رسوبر می‌دهد. فرسایش به عنوان یک معضل اصلی، هنگامی که انسان در فرآیند طبیعی مداخله کند بروز می‌کند، زیرا این امر می‌تواند به سهولت سبب افزایش رسوبات ته نشین شده به وسیله شکست امواج شود. در تجزیه و تحلیل فرآیندهای ساحلی، امواج باید از نظر مدل دینامیک حرکت، ارتفاع، پریود و جهت چگونگی عملکرد آنها در ناحیه ساحلی و حرکت مواد رسوبر مورد بررسی قرار گیرند. علت آن است که در مهندسی سواحل، تهیه نقشه و طراحی و ساخت، امواج موجب به هم خوردن و تغییرات کلی خط و ناحیه ساحلی می‌شوند (Khoshravan 2007).

#### ۴- موقعیت مغایری

منطقه مورد مطالعه در ساحل جنوب شرقی دریاچه کاسپین بین طولهای ۵۳ درجه و ۱۱ تا ۲۶ دقیقه شرقی و عرضهای ۳۶ درجه و ۴۹ تا ۵۲ دقیقه واقع شده است. مهمترین مراکز صنعتی واقع در این ناحیه از غرب به شرق عبارتند از نیروگاه حرارتی شهید سلیمانی نکا، مجتمع



تصویر ۱- نحوه قرارگیری برش‌های مورد مطالعه نسبت به یکدیگر.



تصویر ۲- موقعیت قرارگیری زون‌ها و برش‌های مورد مطالعه بر روی تصاویر ماهواره‌ای Google Earth، 2006 (دید عکس به سمت جنوب).

تجزیه و تحلیل اندازه دانه‌های رسوی با استفاده از تکنیکهای رسوی و غربالگری استاندارد در آزمایشگاه دانشگاه آزاد اسلامی واحد علوم تحقیقات تهران صورت گرفت. برحسب اینکه درصد رس تشکیل دهنده نمونه کمتر از ۱۰٪ کل نمونه باشد یا بیشتر، از غربالگرهای خشک و مرطوب استفاده شد.

در این مطالعات از سری غربالهایی با بازه‌های  $\rho$  ۱/۴ (به روش Sand Suite) استفاده شد. به کمک نرم افزارهای کامپیوتری، هیستوگرام، منحنی‌های توزیع عادی و تجمعی هر رسو رسم شد. همچنین پارامترهای آماری رسویات از جمله میانگین ( $Mz$ )، جورشدنگی ( $\sigma_i$ )، چولگی (Ski) و کشیدگی (KG) نیز محاسبه و براساس جدول ۱ مورد تفسیر قرار گرفتند.

با توجه به مکانهای نمونه برداری در اعمق مختلف، نقشه عمق سنجی (Bathymetry) که در آن عمق نمونه‌های برداشته شده نسبت به هم مشخص شده، با استفاده از نرم افزارهای آماری (Mثل Surfer) رسم گردید (تصویر ۳). تصویر سه بعدی منطقه نیز در تصویر ۴ ارائه شده است. همچنین منحنی و نقشه‌های مربوط به نحوه توزیع میانگین، جورشدنگی و چولگی این رسویات نیز رسم شد (تصویر ۵). از تلفیق این ۴ نقشه، روند حرکتی رسویات بدست آمد (تصویر ۶).

برای تفسیر بهتر نمونه‌ها و محیط رسوی منطقه مورد مطالعه، نمودار تلفیقی از جورشدنگی با میانگین کل نمونه‌های رسوی رسم شد (تصویر ۷).

### ۳- مواد و روش‌ها

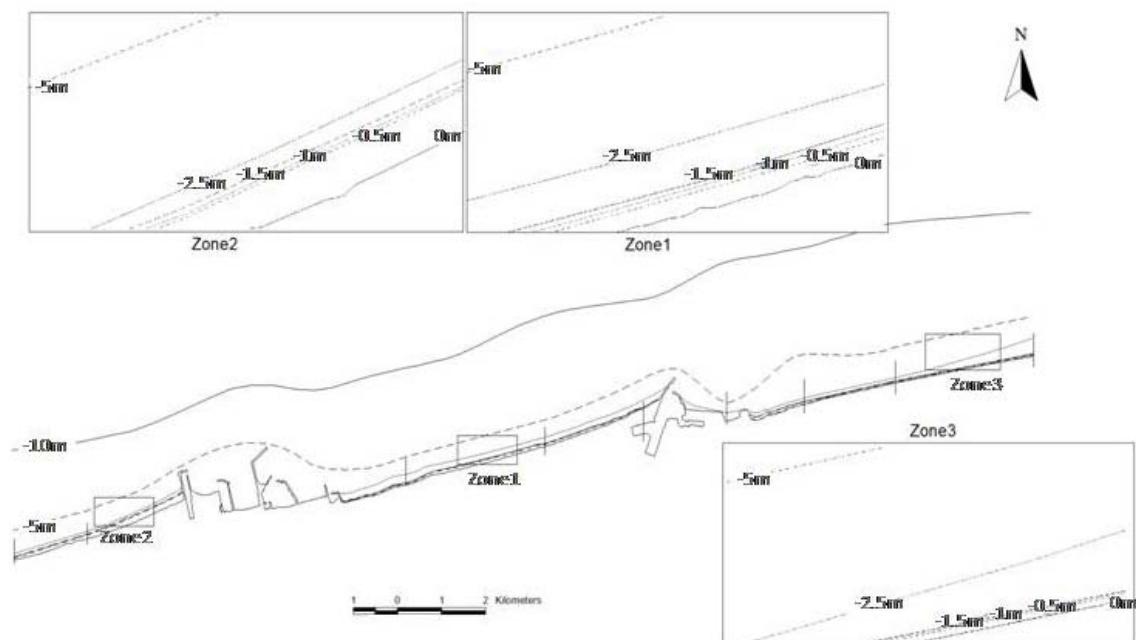
روش‌های بسیاری برای مطالعه مناطق ساحلی و دریایی وجود دارد. به منظور تعیین میزان تأثیر فعالیتهای انسانی بر خطوط ساحلی و تعیین میزان تأثیر ساخت و سازهای ساحلی بر روند و جهت حرکت، اندازه، جورشدنگی، چولگی، کشیدگی رسویات و ... باید روند حمل و نقل رسویات در این منطقه مشخص گردد. در ادامه، برای تعیین مسیر و جهت حرکت رسویات، روش‌های نمونه برداری دریایی Le Gao – Collins 1992 McLaren – Bowles 1985 Roux 1994 Sunamura & Horikawa 1971 و گرفتند. پس از جمع بندی، روش مناسبی برای مطالعه منطقه مورد نظر ارائه شد.

نمونه برداری در خطوط ساحلی تا اعمق ۱/۵ متری بصورت دستی و در اعمق بیشتر توسط چنگکهای نمونه برداری از نوع ون وین (Van Veen Grab Sampler) انجام شد. نمونه برداری از مناطق ساحلی و کم عمق به صورت دستی با استفاده از شاخص و در اعمق بیشتر توسط عمق سنج قایقی متند (قایق تحقیقاتی مرکز مطالعات خزر) در عمقهای مورد نظر صورت گرفت. موقعیت جغرافیایی آنها نیز توسط جی‌پی‌اس (GPS) ثبت گردید.

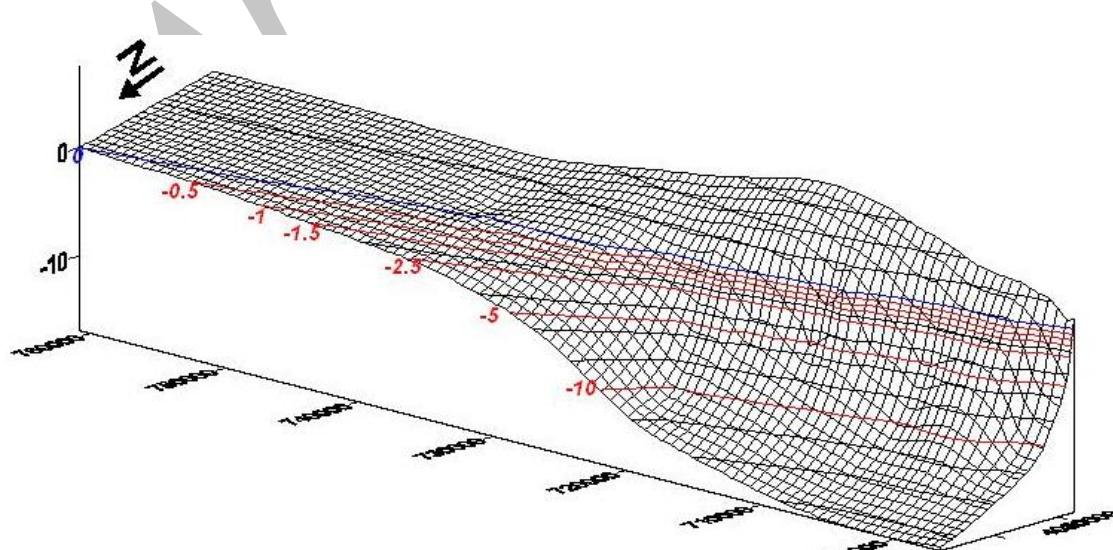
برای بررسی تغییرات جانبی در اندازه ذرات، ۹ برش عرضی به همراه نمونه‌های برداشته از کل خط ساحل (نمونه برداری در آن به طور متوسط هر ۵۰۰ متر صورت گرفت است) مطالعه شدند.

جدول ۱- اطلاعات توصیفی برای پارامترهای اندازه دانه براساس روش لحظه‌ای (Blott et al. 2001)

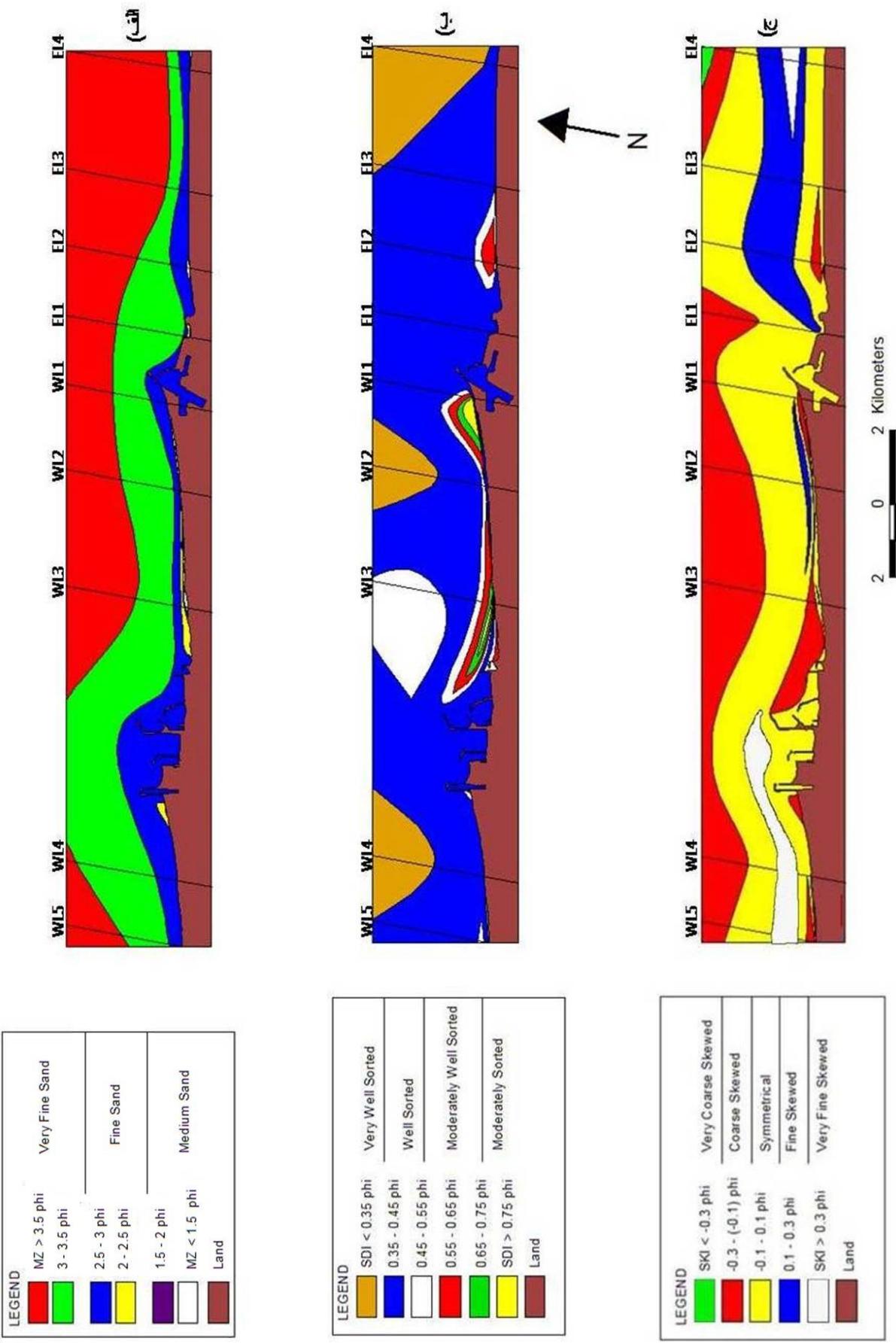
جور شدگی	چولگی	کشیدگی
<۰/۳۵ خوب	> ۱/۳۰ خیلی ریز	<۱/۷۰ بسیار پهن شده
۰/۳۵-۰/۵۰ خوب	۰/۴۳-۱/۳۰ ریز	۱/۷۰-۲/۵۵ پهن
۰/۵۰-۰/۷۰ متوسط خوب	-۰/۴۳-۰/۴۳ متقارن	۲۵/۵۵-۳/۷۰ متوسط
۰/۷۰-۱/۰۰ متوسط	-۰/۴۳-۱/۳۰ درشت	۳/۷۰-۷/۴۰ کشیده
۱/۰۰-۲/۰۰ ضعیف	-۱/۳۰ خیلی درشت	> ۷/۴۰ بسیار کشیده
۲/۰۰-۴/۰۰ خوب		
> ۴/۰۰ بی نهایت ضعیف		



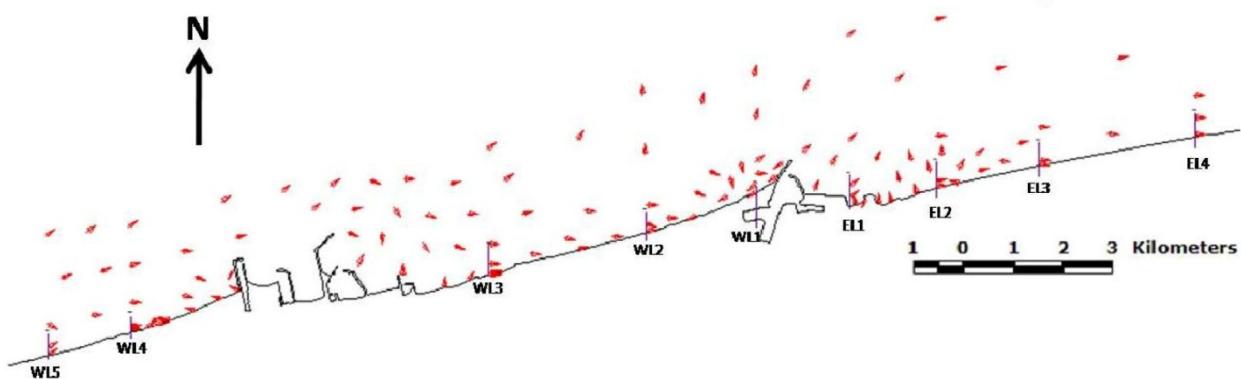
تصویر ۳- نقشه عمق سنجی منطقه مورد مطالعه.



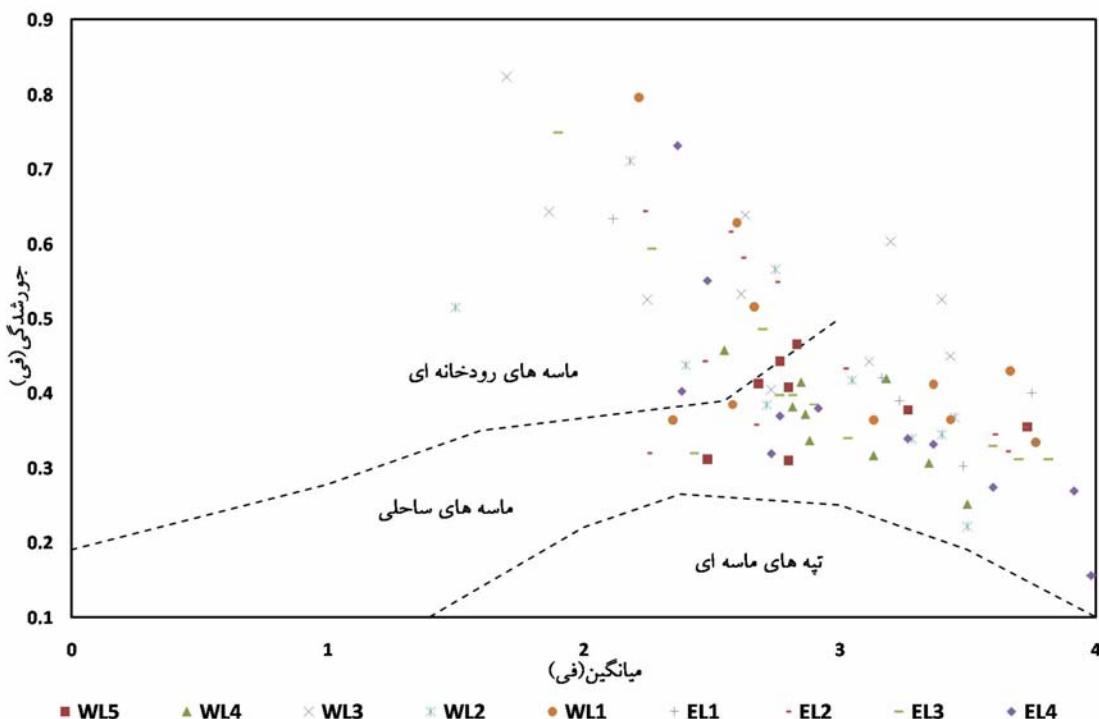
تصویر ۴- نمای سه بعدی از منطقه مورد مطالعه.



تصویر ۵- نحوه توزیع (الف) میانگین، (ب) جورشده و (ج) چولگی رسوبات منطقه مورد مطالعه.



تصویر ۶- نقشه روند حرکت رسوبات در منطقه مورد مطالعه.



تصویر ۷- نمودار پراکنش رسوبات بر حسب میانگین و چولگی آنها (بر اساس نمودار (Martins et al. 2003).

شاخص خوبی در دینامیک رسوب و در تعیین منابع رسوبی نمی‌باشد. بنابراین، در نظر گرفتن پارامترهای جانبی دیگری از جمله جورشیدگی (Sorting) و عدم تقارن (Asymmetry) نمونه‌های رسوبی لازم به نظر می‌رسد (Maclaven – Bowles 1985) (Sunamura & Horikawa 1971) در جایی که مشارکت سایر منابع مواد رسوبی مهم نیست (مثل صخره‌ها، رودخانه‌ها و ...)، پارامترهای جورشیدگی برای تخمین پراکندگی رسوبات در محیط‌های دریایی بسیار خوب عمل می‌کنند. همچنین رسوباتی که جایه‌جایی آنها در جهتی که میانگین اندازه آنها

#### ۴- تعیین روند حرکتی رسوبات

برای تعیین روند حرکت رسوبات که معرف تأثیرات محیطی و انسانی بر محیط رسوبی است نیز مدل‌های مختلفی وجود دارد. هر مدل، پارامترهای رسوبی خاصی را در تعیین روند حرکتی رسوبات معرفی می‌نماید. بر اساس نظر کان یونگ و زیدی (Cunyong & Xiudi 2011)، توپوگرافی و هیدروگرافی اثر بسیار زیادی در کنترل اندازه‌ها (Grain-Size) که مهمترین پارامتر رسوبی در تعیین دینامیک است، دارند. توزیع اندازه ذرات با عمق بستر یک روند رو به افزایش (از شهرهای فی بالات) را نشان می‌دهد. البته اندازه دانه‌ها همیشه

عمق تر به سمت جنوب شرق تغییر کرده و با برخورد به موج شکن دچار یک حرکت چرخشی (در جهت عقربه‌های ساعت) شده و به سمت عقب بر می‌گردد. این چرخش قادر به تشکیل زبانه‌ای ماسه‌ای در امتداد ساحل است، این همان مکانی است که در برداشتهای صحرایی ۵۰۰ متر به ۵۰۰ متر حرکت چرخشی در جهت عقربه‌های ساعت رسویات در ساحل دیده شده که باعث ایجاد یک برجستگی، موازی ساحل شده بود.

هر چه از مکان برش WL4 به سمت موج شکن پیش رویم، رسوبگذاری در ساحل بیشتر و شبی ساحل کمتر می‌شود، بطوری که ساحل امتدادی را در جهت روند حرکتی رسویات قبلی (شمال شرقی) پیدا می‌کند.

در زون دوم، به دلیل هجوم آب به ساحل و نبود رسویات جایگزین در این جریانها، تخریب و عقب نشینی ساحل در قسمتهای غربی بسیار زیاد است. حرکتهای چرخشی (در جهت عقربه‌های ساعت) در شمال و شمال شرق نیروگاه، این منطقه را به یک گرداب با یک سینک رسوبی تبدیل نموده و مسیر حرکتی رسویات را از شمال شرق منحرف و به سمت شرق و جنوب شرقی می‌کشاند. در ادامه، با رسویات حاصل از تخریب ساحل که به عقب رانده شده‌اند (به سمت شمال) مخلوط کرده و به سمت مناطق شرقی تر می‌برد. در ادامه به دیوار حفاظتی و نهایتاً موج شکن غربی بندر امیرآباد برخورد کرده و مسیر رو به عقب را پیش می‌گیرد. در دو ناحیه، یکی فاصله بین برش‌های WL2 و WL3 و دیگری تقریباً در چند صد متر مانده به دیوار حفاظتی بندر، مکانهای مناسبی برای تشکیل زیاله‌های ماسه‌ای موازی ساحل ایجاد شده است. این مناطق درست منطبق با مکانهای تشکیل برجستگی‌های ماسه‌ای موازی ساحل در مناطق کم عمق و حرکت چرخشی در جهت عقربه‌های ساعت رسویات می‌باشد که در برداشتهای صحرایی ۵۰۰ متر به ۵۰۰ متر دیده شده‌اند.

رسویات به عقب برگشته در این مناطق بیشتر و وسیع‌تر می‌باشند (تجذیه توسط رسویات تخریب شده سواحل غربی)، بنابراین زبانه ایجاد شده بزرگتر از نوع قبلی (در غرب نیروگاه نکا) است. حجم رسویات انباسته شده در پشت بازوی موج شکن غربی بندر امیرآباد افزایش یافته و باعث کاهش آشفتگی‌های ایجاد شده در رسویات و جریانهای غربی شده است. در نتیجه، امتداد ساحل به سمت شمال و شمال شرق تمايل بیشتری پیدا می‌کند.

در زون سوم، آشفتگی و تخریب‌ها با قدرت و وسعت بیشتری نسبت به مناطق غربی مشاهده می‌شود. در این زون نیز همانند زونهای قبلی با کوچکترین مانع بر سر راه حرکت رسویات برگشت آنها به عقب را داریم که می‌تواند شروعی برای تشکیل یک زبانه ماسه‌ای باشد (مانند

کم می‌شود، جورشده‌گی شان افزایش می‌یابد، پس رسویات سطحی خوب جور شده در مکانهای کم عمق، جائی که میانگین اندازه ذرات بزرگتر از مناطق عمیق هستند دیده می‌شود و این جور شده‌گی در مناطق عمیق، ضعیف همراه با دانه‌های ریز (ارژش فی بالاتر) است (Sunamura & Horikawa 1971). آنها در روش خود در تعیین روند حرکت رسویات هیچ اعتقادی به استفاده از پارامترهای دیگری چون عدم تقارن ندارند. این در حالی است که براساس مطالعات سانچز و همکاران (Sanchez et al. 2008, 2010)، چنگ و همکاران (Cheng et al. 2004) پارامتر عدم تقارن می‌تواند تا ۳۴ درصد منابع و روند حرکت رسویات را توضیح دهد.

سانچز و همکاران (Sanchez et al. 2008, 2010) برای تعیین روند انتقال رسوب، میزان مشارکت هر یک از پارامترهای بافتی را این چنین تقسیم بندی می‌کنند که می‌توان تا ۷۵ درصد از اندازه و جورشده‌گی دانه‌ها و ۲۰٪ از پارامترهای غیر متقاضی استفاده کرد. پویزروت و همکاران (Poizot et al. 2008) نیز معتقدند که برای ۵ درصد باقی مانده می‌توان از عوامل دیگری مانند عمق نمونه‌های برداشت شده و فاصله آنها از یکدیگر در تفسیر و تعیین بهتر روندهای حرکتی بهره برد. در این پژوهش برای تعیین روند حرکت رسویات از نقشه‌های نحوه توزیع میانه، جورشده‌گی و چولگی رسویات و همچنین نقشه عمق‌سنگی (Bathymetry) که در آن عمق نمونه‌های برداشت شده نسبت به هم مشخص است، استفاده شد (تصاویر ۳ و ۵).

باد و موج به عنوان عوامل اصلی ایجاد جریانهای دریایی، نقش اساسی در جابه‌جایی رسویات دریایی دارند. منطقه مورد مطالعه جزء مناطق ساحلی (کم عمق) است و تنها تا عمق ده متری آن مورد بررسی قرار گرفته است. بنابراین علاوه بر نقشه‌های مذکور، از مشخصات گلبلادها و گلموج‌ها نیز استفاده شد (اطلاعات هواشناسی مؤسسه ملی اقیانوس شناسی، ۱۳۸۹) (تصویر ۶). بر اساس نقشه‌های تهیه شده، تقسیم شده به سه زون از غرب به شرق (روند حرکت رسویات اولین زون از غربی ترین قسمت منطقه مورد مطالعه (برش WL5) تا غرب نیروگاه نکا تا غرب موج شکن غربی بندر امیرآباد و سومین زون از بندر امیرآباد تا شرقی ترین نقطه مورد مطالعه (برش EL4) می‌باشد. در زون اول، مسیر حرکت رسویات در برش WL5 متأثر از ساخت و سازهای ساحلی و یا رسویات تسکارود نمی‌باشد و اکثرًا در جهت شمال شرقی است. این رسویات به دلیل وجود مانع در سر راه خود (موج شکن غربی نیروگاه نکا)، قادر به ادامه حرکت در مناطق کم عمق در مسیر قبلی نبوده و در عمق‌های کمتر از ۵ متر، بی نظمی در آن رخ می‌دهد. مسیر آنها از شمال شرق به سمت شرق و در مناطق کم

محیط‌های ساحلی، را از خود بروز می‌دهند ولیکن با ظهور اولین ساخت و ساز ساحلی این رسویات در برشهای WL3، WL2، WL1، EL4، EL3 و EL2، EL1 آشیفته رودخانه‌ای نشان دادند. درست این نمونه‌هایی که رفتارهایی متفاوت از محیط‌های تشکیل خود را نشان می‌دهند همان نمونه‌هایی هستند که بر اثر به وجود آمدن سازه‌های ساحلی در جهت قبلی (قبل از ایجاد سازه ساحلی) خود حرکت نمی‌کنند و دچار چرخش و حرکتهای به سمت شرق و جنوب شرق و نهایتاً "جنوب غرب" شده‌اند. هیستوگرام این رسویات دو یا چند منشاء بودن آنها را تائید می‌کند.

آنچه که ابتدای منطقه حفاظتی میانکاله به دلیل وجود مانع حفاظتی در ساحل برای جلوگیری از نفوذ غیر قانونی به منطقه ایجاد شده. در مقیاس بزرگتر به دلیل اتمام ساحل جنوبی دریا و وجود مانع در سر راه حرکت رسویات به سمت شرق (ساحل شرقی دریا) و پیوستن رسویات بالا دستی ساحل شرقی دریا به این رسویات، یک برگشت رو به عقب رسویات در ساحل جنوبی را داریم. در نهایت، باعث ایجاد زبانه ماسه‌ای بزرگی به نام میانکاله در منطقه ایجاد شده که انباشتهای مدارم رسویات ساحلی با امتداد غربی - شرقی را به سمت شمال شرق منحرف ساخته است. عبارتی دیگر این پدیده را متعاقباً در منطقه مورد مطالعه با بروز کوچکترین مانع بر سر راه رسویات چه در این نقشه و چه در بررسی‌های صحرایی مشاهده کرده‌ایم.

### ۴-نتیجه‌گیری

جریان‌های غالب در دریای کاسپین از شمال غرب به جنوب شرق می‌باشند، بنابراین یک برش از زون ۲، سه برش از زون ۳ و پنج برش از زون ۱ انتخاب گردید. هر برش از خط ساحل تا عمق ۱۰ متری را شامل می‌شود. بیشترین عمق نفوذ سازه‌های ساحلی در این منطقه حداقل ۵ متر بوده، بنابراین حداقل عمق نمونه برداری ۱۰ متر در نظر گرفته شد. از طرفی چون بیشترین تغییرات روند دانه بندی، جورشدنگی، چولگی و کشیدگی رسویات در عمق‌های پایین و Shore Lines می‌باشد، ترتیب نمونه برداری‌ها از ساحل به منطقه عمیق، ۰، ۰/۵، ۱/۵، ۲/۵، ۵، ۱۰، ۲۰، ۳۰، ۴۰، ۵۰ متر در نظر گرفته شد. برای کم کردن اثرات منفی نیز لبه کل ساحل را پیاده پیموده و هر ۵۰۰ متر نمونه‌هایی از خاکریز و خط ساحل به غیر از موارد استثنای برداشت گردید. موارد استثنای شامل نواحی از ساحل هستند که یا به دلیل وجود Break Water مؤسیات ساحلی، ساحل ماسه‌ای نداریم و یا تغییرات مورfolوژی زیاد نزدیک بهم هستند و نیاز به نمونه‌های بیشتری است. بر اساس منحنی‌های رسم شده، روند عمومی حرکت رسویات بدون تأثیر از ساخت و سازهای ساحلی در جهت جنوب غرب - شمال شرق است.

وجود مانع بر سر راه حرکت رسویات باعث برگشت به عقب و تغییر جهت به سمت شرق و جنوب شرق (در جهت عقریه‌های ساعت) شده است. در بخش ساحلی نیز زبانه‌های ماسه‌ای یا برجستگی‌های ماسه‌ای موازی ساحل ایجاد شده‌اند این فرایند در مقیاس بزرگتر دلیل چگونگی پیدایش زبانه ماسه‌ای میانکاله را توجیه می‌کند.

بطور کلی در بخش غربی هر سازه ساحلی پدیده رسویگذاری و در بخش شرقی آن پدیده فرسایش مشاهده می‌شود. با پیشروی این سازه‌ها به درون دریا این فرایند نیز گسترش می‌یابد، بطوری که بیشترین میزان رسویگذاری در غرب اسکله غربی بندر امیرآباد و بیشترین پدیده

روند حرکتی رسویات قبل از بروز هر مانع در جهت شمال شرق بوده که پس از برخورد با مانع معکوس می‌شود و به عقب بر می‌گردد. اگر رسوی از مانع عبور کند با یک سیکل چرخشی بزرگتر در جهت شرق و جنوب شرقی امتداد می‌یابد، بطوری که مثلاً رسویاتی با دانه بندی Shore Line (دانه درشت تر و جور شده تر) را در زون دوم در قسمتهای تقریباً "عمیق برش" WL1 می‌توان دنبال کرد (عنی حرکت رسویات با یک اندازه دانه بندی و جورشدنگی از شمال غرب به سمت جنوب شرق می‌باشد). عبارت دیگر اگر در مناطق بی خطر (بدون سازه حفاظتی) بخواهیم رسویات با یک اندازه (Md)، جورشدنگی و کشیدگی را به صورت خطوط ایزومنتری بهم وصل کنیم، خطوطی منطبق با خطوط ایزومنتری عمق سنجی بدست می‌آید. اما در مناطق پر خطر، این خطوط به جای امتدادهای غربی-شرقی و یا جنوب غربی-شمال شرقی (موازی ساحل) به روندهای شمال غربی-جنوب شرقی (امتدادهای رو به خشکی) تبدیل می‌شوند.

### ۵- منهن تلفیق جوشنده با میانگین

مارتینز و همکاران (Martins et al. 2003) با مطالعه ۵۲۹۵ نمونه رسوی از ۱۹۱ مقاله مربوط به ماسه‌های محیط‌های ساحلی، رودخانه‌ای و تپه‌های ماسه‌ای، نمودارهایی رسم نمودند که محیط‌های رسوی نمونه‌ها را از یکدیگر تفکیک می‌کند.

نمودار میانگین با جورشدنگی کلیه‌ی نمونه‌های رسوی برداشت شده از محیط‌های ساحلی رسم گردید. علی‌رغم آنکه تمام نمونه‌ها خاص محیط‌های ساحلی بودند، برخی نمونه‌ها رفتاری متفاوت و مشابه محیط‌های رودخانه‌ای نشان دادند (تصویر ۷).

برای درک بهتر موضوع، نمودار چولگی با میانگین برش به طور جداگانه رسم شد. دیده شده که از غرب به شرق در برشهای WL4 و WL5 رسویات رفتاری همانند آنچه که در آن واقع اند،

**Ortiz-Hernández, C., López-Ortiz, E. & Aguiñiga, S., 2008,**" Transporte y dispersión de los sedimentos superficiales en la Bahía de Chetumal inferido del análisis de tendencias texturales", *Journal Geological sciences*, Vol. 25 (3): 523-532.

**Sánchez, A., Shumilin, E., López-Ortiz, E. B., Aguiñiga, S., Sánchez-Vargas, L., Romero-Guadarrama, A. & Rodriguez-Meza, D., 2010,**"Sediment transport in Bahía Magdalena, inferred of grain-size trend analysis", *Journal Latinoamerican of Aquatic Science*, Vol. 38 (2): 167-177.

**Sunamura, T. & Horikawa, K., 1971,** "Predominant direction of littoral transport along Kuujukuri Beach, Japan", *Coastal Engineering in Japan*, Vol. 14: 107-117.

فرسایش در شرق بندر صیادی امیرآباد مشاهده شده که همچنان نیز ادامه دارد.

به دلیل وجود سازه‌های مهندسی در سر راه حرکت رسوبات، رسوبات ساحلی به رسوبات رودخانه‌ای-توربیداتی تبدیل می‌شوند. به بیان دیگر، رسوبات با برخورد به سازه‌های مهندسی در شرق آنها همانند یک سری رودخانه‌هایی در مسیر شمال غرب - جنوب شرق - حرکت کرده و با برخورد به ساحل دوباره درجهت جنوب غرب - شمال شرق به راه خود ادامه می‌دهند.

### تشکر و قدردانی

نویسنده‌گان مقاله از مسئولان مرکز ملی مطالعات و تحقیقات دریای خزر به جهت همکاری در نمونه بردای برخی از رسوبات و موسسه اقیانوس شناسی به دلیل در اختیار گذاشتن اطلاعات باد و موج منطقه مورد مطالعه، تشکر و قدردانی می‌نمایند.

### مراجع

- Blott, S.J. & Hpye, K., 2001,** "GRADISTAT: A Grain size distribution and statistics package for the analysis of unconsolidated sediments", *Earth Surf. Process Landforms*, Vol. 26: 1237-1248.
- Cheng, P., Gao, S. & Bokuniewicz, H., 2004,** "Net sediment transport patterns over the Bohai Strait based on grain size trend analysis", *Journal Estuarine, Coastal and Shelf Science*, Vol. 60 (2): 203-212.
- Cunyong, Zh. & Xiuli, F., 2011,** "Natural and human-induced effect on grain size of surface sediments along the Lianyungang muddy coast, china", *Chinese Journal of Oceanology and Limnology*, Vol. 29 (2): 387-397.
- Gao, S. & Collins, M.B., 1992,** "Net sediment transport patterns inferred from grain-size trends, based upon definition of transport vectors", *Sedimentary Geology*, Vol. 81: 47-60.
- Khoshravan, H., 2007,** "Beach sediments, morphodynamics, and risk assessment, Caspian Sea coast, Iran", *Quaternary International*, Vol. 167-168:35-39.
- Le Roux, J. P., 1994,** "An alternative approach to the identification of net sediment transport paths based on grain-size trends", *Sedimentary Geology*, Vol. 94: 97-107.
- Martins, L.R., 2003,** "Recent Sediments and Grain-Size Analysis", *Gravel: 90-105, ISSN 1678-5975*.
- McLaren, P. & Bowles, D., 1985,** "The effects of sediment transport on grain-size distributions", *Journal Sedimentary Petrology*, Vol. 55:457-470.
- Poizot, E., Méar, Y. & Biscara, L., 2008,** "Sediment trend analysis through the variation of granulometric parameters: A review of theories and applications", *Earth-Science Reviews*, Vol. 86 (1-4):15-41.
- Sánchez, A., Alvarez-Legorreta, T., Sáenz-Morales, R.,**