

تغییرات تالاب انزلی و تأثیر ویژگیهای مرفولوژیکی آن در کاربری اراضی

دکتر محسن رنجبر

دانشیار دانشگاه آزاد اسلامی واحد شهری

چکیده:

حوضه خزر بعد از جدا شدن از دریاها باید در زمان پلیوسن بصورت دریاچه درآمد و از آن زمان مجموعه ای از فعالیت های زمین ساختی، نوسان تراز آب، اثر موج و جریانهای ناشی از آن و رودخانه ها مورفولوژی آن را بصورت کنونی پدید آورده است. رسوبات رودخانه ای در طول نوار ساحلی باعث تغییرات شدیدی به صورت فرسایش و رسوبگذاری در مورفولوژی تالاب انزلی می شوند. اشکال ژئومورفولوژی حاصل از رسوبگذاری به محیط های رسوبی مختلفی تعلق دارند. که بر اساس نوع و نیروی سازنده رسوبات در محیط های مختلف این اشکال بوجود می آید. شناخت عوارض مرفولوژیکی ساحل و تغییرات آن می تواند نقش تعیین کننده ای در برنامه ریزی و مدیریت سواحل داشته باشد. مردابها و باتلاقها، دلتا، زبانه ماسه ای، پهنه های ماسه ای، تالاب، تپه های ماسه ای، پادگانه های دریایی دشت های سیلانی، پهنه های گل، مخروطه افکنه ها، مناظر ریخت شناسی هستند که در نقاط مختلف سواحل دریای خزر و تالاب انزلی مشاهده می شوند. وضعیت فعلی ساحل از حدود ۱۰ هزار سال پیش با روند عمومی کاهنده سطح آب ایجاد شده اند البته در دهه های اخیر عوامل انسانی نیز یکی از پارامترهای اساسی در تغییر شکل سواحل می باشد که با ساخت سازه های ساحلی رودخانه ای مانع از عملکرد طبیعی در بازسازی ساحل گشته و فرایندهای فرسایش را تقویت می کنند. شناخت مرفولوژی حاشیه خطوط ساحلی و تغییرات آن می تواند در توسعه و آمايش ، عرصه های ساحلی موثر باشد. در این تحقیق با استفاده از مطالعات اسنادی و نرم افزارهای Ilwis و Autocad و photoshop و RS GIS و عکس های هوایی نقشه های زمین شناسی توپوگرافی ۱/۲۰۰۰۰ و ۱/۵۰۰۰۰ و روش تحقیق مبتنی بر روش واحدها به تفکیک محیط رسوبی که در آن واقع شده اند مشخص شده اند. با استفاده از این روشها سعی شده است میزان و نرخ تغییرات حاصله از تغییرات تراز آب و جایگزینی واحدهای رسوبی و مرفولوژی منطقه ساحلی محاسبه و وسعت تمامی عوارض به صورت نقشه های نهایی تهیه شده است. تالاب انزلی در اثر رشد رسوبات ساحلی به صورت زبانه های ساحلی و سدهای ساحلی تشکیل شده است. تالاب انزلی یکی از همین دریاچه های پشت ساحلی است که زمانی بخشی از آبهای ساحلی دریای خزر بوده است. تالاب انزلی در گذشته گسترش زیادی داشته ولی به تدریج به وسیله رسوبهای آبرفتی - دلتایی شب سفیدرود و رودهای منطقه رشت، فومن و ماسال پر شده است. تالاب انزلی گودرفنگی حاصل از تکتونیک می باشد که با پسروی آب دریای خزر تا حدودی از دریا جدا افتاده و با تیغه ماسه ای (منطقه بین انزلی و کپورچال) که از حرکات دریا و امواج آن ایجاد شده شکل گرفته است. وجود رخساره های دریایی

و ساحلی پلیوستوسن در این نقاط میان وجود ساحل دریایی پلیستوسن در پای ارتفاعات البرز است. به تدریج با فعالیتهای تکتونیکی و عقب نشینی تدریجی دریا وسعت دشت ساحلی افزایش یافته است. بیرون زدگی رخساره‌های ساحلی بویزه در امتداد جاده آسفالتی رشت- جمجمه بازار (نرسیده به سه راهی جمجمه بازار در ضلع شمالی جاده) را که قابل مشاهده می‌باشد در جنوب تالاب انزلی قرار گرفته است.

واژگان کلیدی: تغییرات خطوط ساحلی، مرفولوژی، کاربری اراضی، تالاب انزلی، دریایی خزر

مقدمه:

تالاب‌ها ارزش‌های غیرقابل انکاری از نظر اکولوژیک، اقتصادی و تفرجگاهی و زیبایی شناسی برای جوامع انسانی، جانوری و گیاهی دارند. بر اساس تعاریف ارایه شده تالاب‌ها بوم سازهای بینظیری هستند که از لحاظ ویژگی‌های بوم‌شناختی منحصر به فرد بوده و به خوبی از سایر بوم‌های دیگر قابل تفکیک می‌باشند. شرایط زیست‌محیطی حاکم بر تالاب دسترسی انسان را به آن مشکل و گاهی غیرممکن نموده و به این ترتیب بکرتین جلوه‌های زیبای طبیعت را به وجود آورده است.

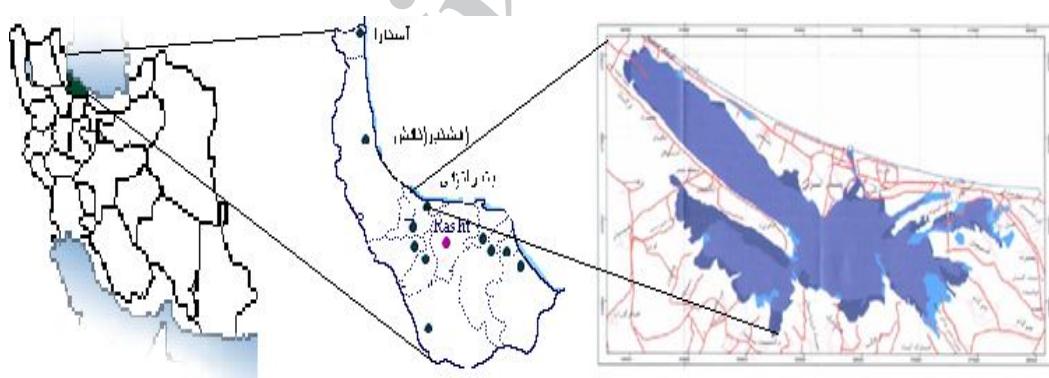
تالاب‌ها و اکوسیستم‌های آبی کشور به منزله سرمایه‌هایی بالرزشند که تنظیم آب‌های زیرزمینی محیط پیرامون، تعديل میکروکلیما، شکار، صید پرنده‌گان و ماهیان، تأمین منابع تعلیف دام و همچنین حصیر بافی و غیره، در گرو حفاظت منطقی از آنهاست. حفظ این سیستم‌های پیچیده اکولوژیک و سود جستن از منابع بی‌شمار اقتصادی، تفرجگاهی، ژنتیکی و غیره، تنها منوط به مطالعه و شناخت دقیق هر تالاب می‌باشد. بدیهی است که بدون اندیشیدن به محیط زیست، بهبود و ارتقاء کیفیت زندگی انسان‌ها در چارچوب هر گونه هدف بهره‌وری از طبیعت امکان پذیر نخواهد بود و لزوم شناخت اکوسیستم‌ها به عنوان حساس‌ترین منابع جهانی که همواره با مشکلات متعدد زیست‌محیطی رو به رو می‌باشند، می‌تواند بنیانی ترین گام در رفع این معضلات به شمار آید. اما نگرانی‌ها از اینجا شروع می‌شود که درصد زیادی از عوامل تاثیرگذار بر نابودی تالاب‌ها را باید به توسعه ناپایدار جوامع مرتبط ساخت، توسعه‌ای که هنوز نمی‌داند برای رسیدن به اوج، پلهای پشت سر را نباید به راحتی خراب کرد.

حوضه خزر بعد از جدا شدن از دریاهای باز در زمان پلیوسن بصورت دریاچه درآمد و از آن زمان مجموعه‌ای از فعالیت‌های زمین‌ساختی، نوسان تراز آب، اثر موج و جریانهای ناشی از آن و رودخانه‌ها مورفولوژی آن را بصورت کنونی پدید آورده‌است. (علیزاده لاهیجانی، نادری ۱۳۸۴) تغییر در سطح دریایی خزر ممکن است در نتیجه یک عامل یا ترکیبی از عوامل مختلف باشد: تغییر اقلیم، فرآیندهای تکتونیکی و فعالیت انسان. تأثیر هر یک از این عوامل به عنوان یک عامل مؤثر در کل تغییرات سطح آب به یک اندازه نیست بدیهی است هرگونه تغییر بربوری دریایی خزر تأثیر مستقیمی بر تالاب انزلی و عملکرد سیستمهای رودخانه‌ای می‌گذارد. تغییر در چنین زیستگاه‌هایی اثرات

مستقیمی بر روی مرغولوژی و حیات جانوری و حتی اقتصاد ساحل نشینان خواهد داشت. همچنین با توجه به اینکه تالاب ها معمولاً تحت تأثیر متغیرهای دریایی و رودخانه ای می باشند و تغییرات در دینامیک دریا و رودخانه ببروی آنها اثر می گذارد، مساحت تالاب تحت تأثیر نوسانات دریایی خزر و پیشروی و پسروی آب این دریا قرار دارد(زبردست- جعفری ۱۳۸۹). لذا شناخت این تأثیرات موجبات برنامه ریزی های بهتر برای حفظ و نگهداری آن ها به دست می دهد. به دلیل عمق زیاد دریا در سواحل جنوبی، تنزل و بالا آمدن سطح آب در زمانهای مختلف تأثیر محسوسی در آن نگذاشته است و بریدگی کمتری دارد(یگانه بختیاری، محمدیان ۱۳۸۶). حاشیه ساحلی بندر انزلی از رسوبات انباسته شده توسط رودها و تپه های ماسه ای تشکیل شده است. در بیشتر مناطق تپه های ماسه ای، باعث قطع ارتباط دریا با تالابها می شوند. در مناطقی که رودخانه ها به دریا می ریزند خط ساحلی بریده است و اغلب در مصب آنها با تلاقی تشکیل شده است.

منطقه مورد مطالعه:

تالاب انزلی در جنوب غرب دریای خزر و در استان گیلان در طول جغرافیایی ۱۴ و ۴۹° تا ۳۶ و ۴۹° و عرض جغرافیایی ۲۲ و ۳۷° تا ۳۲ و ۳۷° قرار گرفته است و مساحت محدوده بلافصل آن در سال ۱۳۸۵ با استفاده از تفسیر تصاویر ماهواره ای ۱۶۸ کیلومتر مربع برآورد شده است.



شکل ۱: نقشه موقعیت جغرافیایی تالاب انزلی

روش تحقیق:

این تحقیق با استفاده از مطالعات اسنادی و نرم افزارهای **ILWIS** و **PHOTOSHOP** و **AUTOCAD** و عکس های هوایی نقشه های زمین شناسی توپوگرافی ۱/۲۰۰۰۰ و ۱/۵۰۰۰۰ و روش تحقیق مبتنی بر روش **GIS** و **RS** واحدها به تفکیک محیط رسوبی که در آن واقع شده اند مشخص شده اند. سپس جهت بررسی ویژگی های ژئومورفولوژیکی سواحل

بندرازیلی از تصاویر ماهواره‌ای ETM ۲۰۰۲ استفاده شده است. قرائت و تبدیل اطلاعات و پردازش داده‌های ماهواره‌ای برای استفاده اطلاعات رقومی ماهواره‌ای در محیط نرم افزار ILWIS و عمل ورود اطلاعات در محیط نرم افزار صورت گرفته است. سپس با استفاده از این روش‌ها سعی شده است میزان و نرخ تغییرات حاصله از تغییرات تراز آب و جایگزینی واحدهای رسویی و مورفولوژی منطقه ساحلی محاسبه و وسعت تمامی عوارض به صورت نقشه‌های نهایی تهیه شده است.

پیدایش و تحول تالاب انزلی:

محدوده مورد مطالعه از نظر زون بندی، در زون گرگان- رشت از رشته کوه البرز واقع شده است. مرز شمالی این منطقه مرزی است. بین تپه ماهورها و جلگه ساحلی دریاچه خزر که از نظر توپوگرافی به خوبی مشخص است. در این منطقه فعالیتهای کوچک آذرین به صورت توده‌های نفوذی گرانیتی یا سینیتی سنگهای پایه را قطع کرده است. در این حوزه که از نظر رسوبگذاری بخشی از حوزه رسوبگذاری البرز شمالی در ژوراسیک میانی و بالایی است، با یک نبود چینه شناسی بارز در باژو سین (باروسیلن) بالایی و با تونین معلوم می‌شود و رسوبگذاری در آن از ژوراسیک بالایی تا نئولوکین بدون وقفه ادامه یافته است. از تشکیلات دوران دوم می‌توان به شیسته‌های سبز رنگ میکادر و شیسته‌ها و ماسه سنگ‌های ژوراسیک که در دره پیشخان بروز زدگی پیدا کرده‌اند و همچنین سریهای آهکی و آهکی - مارنی و آهکهای مارنی که دوره کرتاسه در دره رودخانه ماسوله رخمنون دارند، از مهمترین ویژگی‌های شاخص منطقه مورد مطالعه وجود ضخامت زیاد رسوبات تخریبی و کم عمق نئوژن - کواترنر است که به صورت عمده حاصل فرسایش آبی و مکانیکی تشکیلات البرز است. رسوبات عهد حاضر را براساس منشاء‌می‌توان به سه نوع تقسیم نمود:

۱. رسوبات پسرورنده و پیشرونده ساحلی دریایی خزر که در دشت تا کوهپایه‌ها به صورت تشکیلات رسی و لجنی قابل مشاهده‌اند.
۲. رسوبات فرسایشی تشکیلات البرز که در کوهپایه‌ها و قسمت جنوبی دشت به صورت دانه‌های درشت و قلوه سنگی، شنی و ماسه‌ای دیده می‌شوند.
۳. سری رسوبات رودخانه‌ای که در امتداد مسیرهای قدیمی رودخانه‌ها (آبرفتها و پادگانه‌های آبرفتی رودخانه‌ها) از دره‌های جنوبی به سمت شمال امتداد دارند.

نهشته‌های آبرفتی دشت‌های سیلانی و بخش‌های دلتایی رودها، با توجه به وجود گستردگی کانی‌هایی همچون فلدسپاتها و فیلوسیلیکاتها از فرسایش پذیری بالایی برخوردارند. منطقه دشت از نظر ریخت شناسی روی هم رفته دارای توپوگرافی نسبتاً ملایمی است و در بخش جنوبی ناحیه که جزء محدوده مورد مطالعه است، بیشتر کوهپایه‌ها گستردگی شده‌اند. با توجه به غالب بودن فرسایش آبی که اکثرًا توسط رودخانه‌ها و در خط ساحلی خزر به طور مشهود قابل ملاحظه است و نیز وجود تالاب انزلی، به طور کلی منطقه مورد مطالعه یک جلگه آبرفتی است که از جنوب به رشته کوههای البرز ژ و از شمال به دریایی خزر محدود می‌گردد و در غرب بدليل حضور گسله

معکوس آستارا دچار تغییرات ریختی شده است. رسوبات کواترنر در این محدوده به دو دسته رسوبات کاسپین قدیم و کاسپین جدید طبقه بندی می‌شوند.

رسوبات کاسپین قدیم:

تناوبی از مارنهای خاکستری و متمایل به سبز خاکستری و آبی رنگ و ماسه سنگهای دانه ریز و غیر سیمان شده ای را شامل می‌شود که گاهی همراه با لایه‌های نازک شن و ریگ و مقادیر متغیر از صدف شکم پایان و دوکفه ای است. اشکوب خوالفسکین از نظر رسوب گذاری همزمان با مرحله یخچالی حد واسط و ورم یک و دو است که در سرتاسر منطقه گسترش دارد.

رسوبات کاسپین جدید:

معمولًاً این اشکوب ۳۰۰ متر بیشتر ضخامت ندارد ولی بطور استثناء در مجاورت تالاب انزلی در چاه اکتشافی شرکت نفت ضخامت این اشکوب را ۱۶۰ متر گزارش کرده‌اند. از نظر رسوب گذاری همزمان با دوره یخچالی و ورم بوده که سطح دریای خزر حدود ۷ تا ۹ متر از سطح دریاهای آزاد پایین تر بوده است. پایین افتادن کف دریای خزر با پایین رفتن سطح آب این دریا همراه است. لذا تالاب انزلی قاعده‌تاً باقیستی در اوخر پلیوسن و احیاناً هلوسن تشکیل شده باشد. سطح زیرین تالاب را رسوبات دلتایی تشکیل داده و خود تالاب در اثر رشد رسوبات ساحلی به صورت زبانه‌های ساحلی و سدهای ساحلی تشکیل شده است. نحوه تشکیل آن همانندیگر حوزه‌های ساحلی کناره دریای خزر نظیر خلیج گرگان، تالاب زای غمرز و غیره در اثر انتقال رسوبات دریایی صورت گرفته است. جریانات ساحلی حاکم از غرب به شرق سبب انتقال تدریجی رسوبات شده که درنهایت به صورت سدها و زبانه‌های ساحلی به موازات ساحل از آب بیرون آمده‌اند. گسترش توده‌های نواری ماسه ای سبب جدایی بخشی از آبهای ساحلی می‌گردد که درنهایت پس از محصور شدن تبدیل به دریاچه‌های پشت ساحلی می‌گردد. تالاب انزلی یکی از همین دریاچه‌های پشت ساحلی است که زمانی بخشی از آبهای ساحلی دریای خزر را تشکیل می‌داده است.

همانطور که از نحوه پیدایش تالاب بر می‌آید، تالاب انزلی در گذشته گسترش زیادی داشته ولی به تدریج به وسیله رسوبهای آبرفتی- دلتایی شب سفیدرود و رودهای منطقه رشت، فومن و ماسال پر شده است. در برخی از نقشه‌های قدیمی وسعت آن تا محل فعلی کوچصفهان مشخص شده است. در متون یکصد سال پیش آنرا تا پیربازار در جنوب شرق و شیجان در شرق قید کرده‌اند.

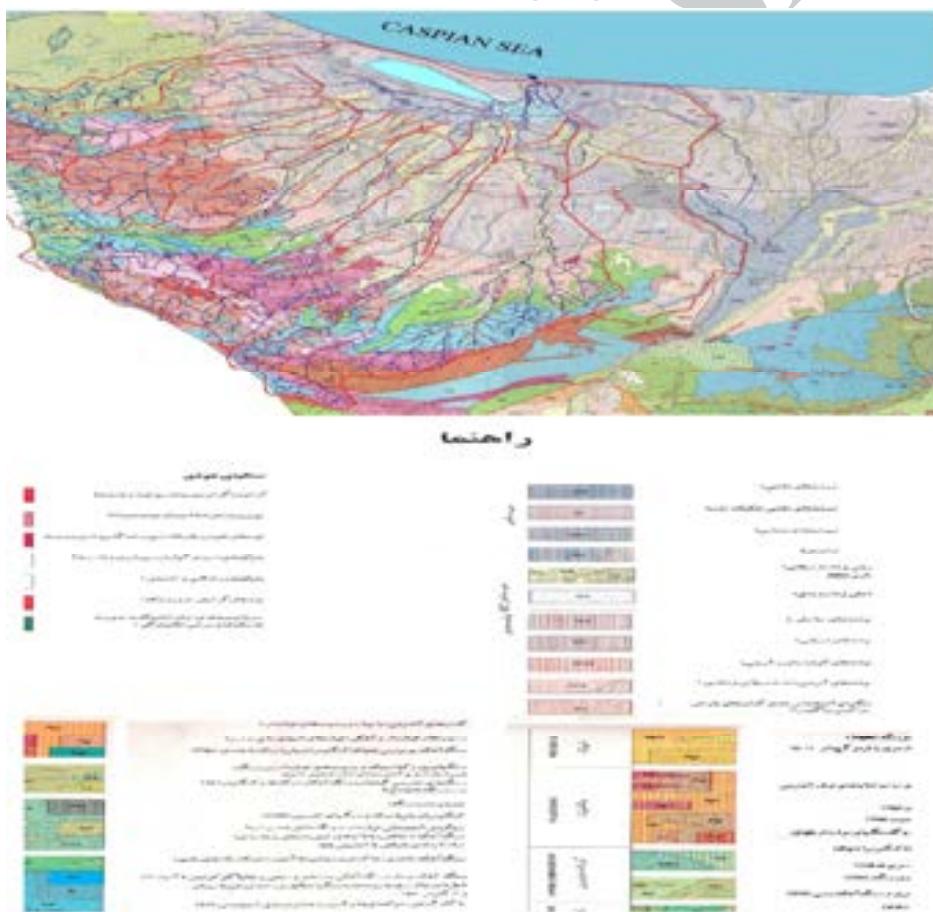
اطلاعات بدست آمده از حفاریهای شرکت نفت در رسوبات جلگه ساحلی نزدیک ارتفاعات شفارود و نزدیکیهای بندر انزلی بیانگر این است که ضخامت قابل توجهی از رسوبهای نئوژن در زیر رسوبهای آبرفتی جلگه قرار دارد. براساس هر دو نظر فوق الذکر چاله بزرگ گیلان متصل به دریای خزر محل تجمع رسوبات آبرفتی و رودهای بزرگ و کوچک منطقه بوده است. در شرق منطقه گسترش رسوبهای دلتایی سفید رود، شمرود و... کف دریای خزر را بالا برده است. به نحوی که پس از پسروی آب دریا این اراضی بکلی از آب خارج شده و جلگه گیلان را تشکیل داده است.

- بررسی های ژئومورفولوژیکی ساحل بندر انزلی - شفارود حاوی دو نکته بسیار جالب است:
- آبرفتهاش شفارود و چاف رود تا محل سنگرچین (سنگاچین) گسترش یافته است و با بجا گذاشتن لایه های متقاطع بسیار مشخص نه تنها وجود دلتا را به انبات می رسانند بلکه نحوه قرار گرفتن چندین ردیف قلوه سنگ بین لایه ای (در داخل ماسه ها) با شبیق قابل ملاحظه و سطح پهن شدگی کامل و دیسکی شکل بخوبی مراحل طیانی رودها و مسیر جریان آبها از ارتفاعات بسوی دریا را نشان می دهد.
 - خط ساحلی کپورچال بندرانزلی یک فلش ساحلی است که با جابه جایی ذرات ماسه از غرب به شرق توسط باد تشکیل شده است. این پدیده دقیقاً با آنچه در شبه جزیره میانکاله اتفاق افتاده و خلیج گرگان را بوجود آورده است، مطابقت دارد.
 - بلند بودن خط کناره از سطح تالاب، نبودن ذرات رس در ماسه های آن، وجود کانیهای سنگین مخصوصاً ماگنتیت و هماتیت به مقدار خیلی زیاد در ناحیه غرب خط کناره (شفارود- سنگرچین) و نبودن این مواد در ناحیه شرق و بالاخره کوچک شدن تدریجی دانه ها از غرب به شرق هم دلایلی است که اختلاف جنس رسویهای خط کناره را از رسویهای فعلی تالاب تائید می نماید.
- بر این اساس سن تالاب انزلی از نظر زمین شناسی بسیار جوان تشخیص داده شده و تصور می گردد که در چند مرحله شکل گرفته است. عمدت ترین احتمال پیدایش آنرا با کاهش سطح آب دریای خزر در قرن سیزدهم (که شبه جزیره بندرانزلی تشکیل شد) و مسدود شدن مردابهای دیگر براثر بسته شدن دهانه های ورودی رودخانه های سیاه درویشان، پیربازار و پسیخان) مرتبط دانسته اند که این شرایط خود سبب پیدایش سریع تشکیلات زبانه ای گردید. به عبارت دیگر تالاب انزلی گودرفتگی حاصل از تکتونیک می باشد که با پسروی آب دریای خزر تا حدودی از دریا جدا افتاده و با تیغه ماسه ای (منطقه بین انزلی و کپورچال) که از حرکات دریا و امواج آن ایجاد شده شکل گرفته است. در اثبات آن به وجود رخساره های دریانی و ساحلی پلیوستوسن در این نقاط که میین وجود ساحل دریای پلیستوسن در پای ارتفاعات البرز که به تدریج با فعالیتهای تکتونیکی و عقب نشینی تدریجی دریا که سبب وسعت دشت ساحلی گردیده اشاره می نماید و بیرون زدگی رخساره های ساحلی بویژه در امتداد جاده آسفالتی رشت - جمعه بازار (نرسیده به سه راهی جمعه بازار در ضلع شمالی جاده) را که قابل مشاهده می باشد در جنوب تالاب انزلی قرار گرفته است.
- در مورد تالاب انزلی می توان تصور نمود که با پسروی سطح آب دریای خزر و جریانات دریایی آن (با گردش دارای جهت خلاف گردش عقربه ساعت در سواحل جنوبی) به همراه حرکات امواج ناشی از وزش بادهای شمال و شمال غربی که سبب جابه جایی ماسه های ساحلی می گردند در فرایند رسوب گذاری رودخانه ها در دهانه شکل گرفته است. از لحاظ زمین شناسی تالاب انزلی در ۴ مرحله بوجود آمده است:
- مرحله اول: اولین زیاله ساحلی از دریای خزر جدا شده و بخش جنوبی تالاب ساخته می شود. این بخش در حال حاضر سیاه کشیم خوانده می شود.
- مرحله دوم: دومین زیاله ساحلی شکل گرفته، بخش اصلی تالاب از دریا جدا می شود و یک دریاچه که هنوز هم در بخش غربی حالت دریاچه ای خود را حفظ کرده، تشکیل می شود.

مرحله سوم: سومین زبانه در شمال غربی دریاچه نیز شکل گرفته و یک آبگیر را بوجود می آورد که به تدریج با رسوبات ماسه ای پرشده و هم اکنون نیز به صورت اراضی کشاورزی است. بررسی ظاهری دو لبه این خشکی تفاوت زمان تشکیل آنها را نشان می دهد.

مرحله چهارم: آخرین زبانه در شمال شرقی دریاچه تشکیل و به تدریج توسعه می یابد. مناطق مسکونی شهر انزلی هم اکنون بروی این زبانه ساخته شده اند. زبانه های تشکیل شده در مناطق غربی به هم پیوستگی هایی را دارند که بستر استقرار روستاهای متعددی نیز شده است.

با توجه به جنس سازندها و اطلاعات کلی که در مورد تالاب انزلی وجود دارد حاکی از آن است که تالاب به شدت تحت فشار تخریب و آسودگی قرار دارد. تجاوز به حریم تالاب، برداشت از آب تالاب برای مصارف زراعی، تخلیه آبهای آسوده و مغذی مراکز صنعتی و زراعی، استخراج های پرورش ماهی و مناطق مسکونی به تالاب، حضور شناورهای صیادی، شکار و صید غیرمجاز، ورود گونه های غیربومی و افزایش فرسایش و رسوب حوزه های آبخیز تالاب ورود بار رسوبی بالا به تالاب، ورود زباله و شیرابه زباله و عواملی از این دست موجب تهدید اکوسیستم تالاب شده است. مانند: مطالعات طرح جمع تالاب انزلی



شکل ۲ : نقشه زمین شناسی تالاب انزلی و پیرامون

تغییرات تالاب انزلی:

از آغاز مشاهدات سیستماتیک سطح آب دریای خزر (در سال ۱۸۳۰) چهار خاصیت دوره‌ای تشخیص داده شد: یک دوره نسبتاً پایدار در طول سالهای ۱۹۲۹-۱۸۳۰ (۲۵/۵-۲۵ متر)، یک کاهش سریع ۱/۷ متری، بین سالهای ۱۹۴۱-۱۹۳۰ و سپس شروع در سال ۱۹۴۲ و تا سال ۱۹۷۷ یک کاهش کند وجود داشت. در انتهای این دوره سطح دریای خزر در ۱۶۰ سال قبل در پائین ترین نقطه یعنی ۲۹-۲۹ متری بود. کل کاهش در سطح مابین سالهای ۱۹۰۰ و ۱۹۷۷ ۳ متر بود. از سال ۱۹۷۸ سطح دریای خزر افزایش یافت و در حال حاضر تقریباً تا ۲/۵۵ متر افزایش داشته است. سطح آب دریای خزر در بندر انزلی اندازه گیری می‌شود. حداقل سطح آب از سال ۱۹۳۰ تا ۲۰۰۰ ۲۵.۲۷-۲۵ متر در سال ۱۹۲۹ و حداقل ۲۸.۴۴ متر در سال ۱۹۷۷ بود. از سال ۱۹۷۷ سطح آب شروع به افزایش، و به حداقل - ۲۶.۱۰ متر در سال ۱۹۹۴ رسید. با این حال، سطح آب از آن زمان به بعد فروکش. دامنه سطح آب در سپتامبر ۲۰۰۳ از ۲۶.۲۰ متر تا ۲۶.۴۰ متر در نوسانات بوده است. رابطه نسبتاً خوبی بین نوسانات سطح آب تالاب و نوسانات سطح آب دریای خزر وجود دارد. نتایج نشان می‌دهد که سطح آب تالاب حدود ۴۰ سانتی متر بالاتر از سطح دریای خزر است. (رنجبر ۱۳۸۸) بیشترین میزان تغییرات سطح در بخش سیاه کشیم و بخش شرقی تالاب رخ داده است. بخشی از تالاب انزلی در شرقی ترین بخش که در مجاورت روستاهایی چون شانگهای، تربه گوده، شیجان، حسن رود، لیچارگی و گورآبجیر قرار گرفته و در نقشه تالاب سال ۱۳۳۴ توسط نواری باریک به عرض تقریبی ۵۰۰ متر با بدنه اصلی تالاب در ارتباط بوده امروزه از تالاب جدا افتاده و با آن اتصال ندارد در جنوب شرق تالاب محدوده ای به وسعت ۴۵۴ هکتار که در سال ۳۴ جزو تالاب بوده امروزه جزو تالاب محسوب نمی‌شود و حدود ۲۰۰ هکتار آن به مزارع برنج و مزارع پرورش ماهی تبدیل شده است. حدود ۳۴۰ هکتار افزایش سطح در بخش شرقی قابل توجه است (مشاور رویان ۱۳۸۴). تالاب انزلی در اثر بالا آمدن آب دریای خزر، تجمع مواد رسوبی در کف تالاب، کند شدن جریان آب رودخانه‌ها و متهی به تالاب و بارندگیهای سالانه فراوان در طول چنددهه اخیر، درجهت غرب در حال افزایش سطح است. بیشترین سطوح افزایش تالاب در منطقه سیاه کشیم دیده می‌شود. در طول چند سال اخیر با بالا آمدن سطح آب دریا و خصوصیات ویژه این منطقه از نظر زمین شناسی و خاکشناسی حدود ۱۷۱۰ هکتار به مساحت بخش سیاه افزوده شده و حدود ۱۴۱ هکتار از سطح آن کاسته شده است. در جنوب بخش مرکزی تالاب افزایش سطحی حدود ۳۹۷ هکتار و در شمال این بخش در اطراف روگاه‌ها افزایش سطحی بیش از ۱۱۳ هکتار مشخص است. تغییرات در بخش غربی تالاب (آبکنار) کمتر از قسمتهای دیگر می‌باشد.

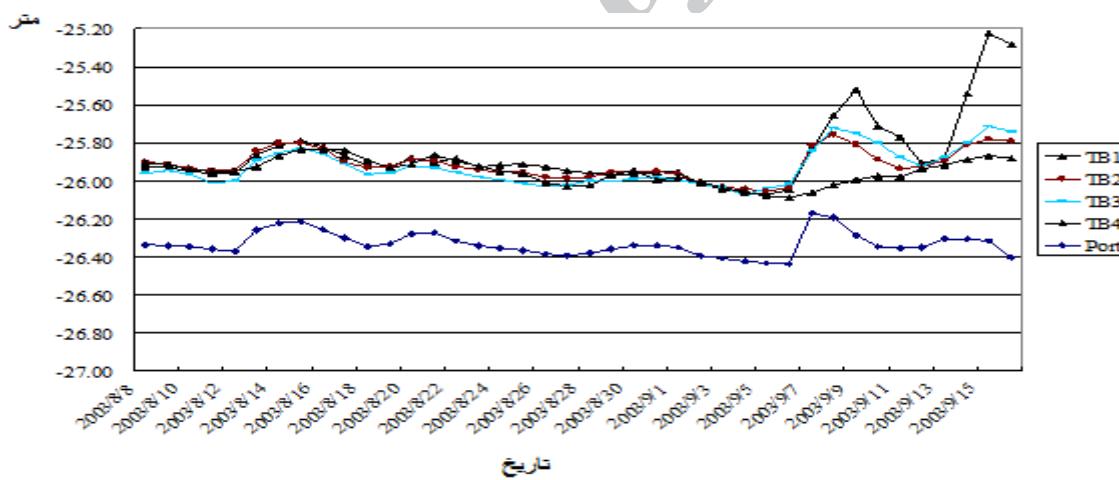
آبهای جاری یکی از مهمترین و گسترده ترین عوامل فرسایش در محدوده موردمطالعه است. آبهای جاری را بر حسب میزان آب و نحوه عملکرد آن به سه دسته شط هاو رودها و سیلاها و خشکرودها و هرزآبهای پراکنده تقسیم می‌کنند. فعالیت آبهای جاری حاصل تغییرات دینامیک می‌باشد، همچنین مهمترین تالاب انزلی به صورت دریاچه‌های پشت ساحلی است که زمانی بخشی از آبهای ساحلی دریای خزر را تشکیل می‌داده است. این تالاب در گذشته از گسترش بیشتری برحوردار بوده و سپس به تدریج توسط رسوبات آبرفتی - دلتایی شعب سفیدرود و رودهای منطقه رشت، فومن و ماسال پر شده است. در بخشی از نقشه‌های قدیمی وسعت آن تا محل کوچصفهان مشخص شده است. در مبتون یکصد سال پیش آزالتا پیر بازار در جنوب شرق و شیخان در شرق قید کرده‌اند. این تالاب در چهار گوش گیلان بصورت جلگه آبرفتی - کواترنری بوسیله گسله‌های آستارا، ماسوله - رودبار و لاهیجان از

ارتفاعات البرز و طالش جدا شده است. به عبارت دیگر تالاب انزلی گودرفتگی حاصل از تکتونیک می باشد که با پسروی آب دریای خزر تا حدودی از دریا جدا افتاده و با تیغه های ماسه ای (منطقه بین انزلی و کپورچال) که از حرکات دریا و امواج آن ایجاد شده، شکل گرفته است. این جریانات با پسروی آب دریای خزر و جریانات دریایی آن (با گردش دارای جهت خلاف گردش عقربه های ساعت در سواحل جنوب) به همراه حرکات امواج ناشی از وزش بادهای شمال و شمال غربی که سبب جابه جایی ماسه های ساحلی می گردند، در فرآیند رسوبگذاری رودخانه ها در دهانه شکل گرفته است.

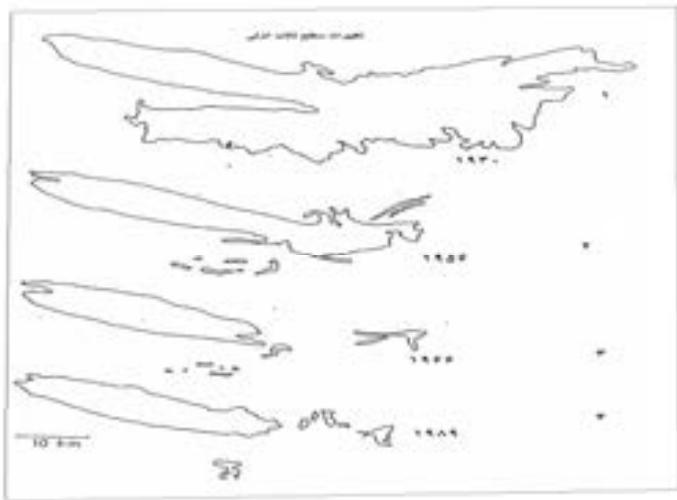
جدول شماره ۱ : تغییرات سطح دریای خزر و تالاب انزلی

سال	۱۹۳۰	۱۹۴۰	۱۹۵۰	۱۹۶۰	۱۹۷۰	۱۹۸۰	۱۹۹۰
حداکثر	-۲۵.۳۹	-۲۶.۸۲	-۲۶.۵۷	-۲۷.۴۹	-۲۷.۷۹	-۲۷.۹۹	-۲۶.۱۰
حداقل	-۲۶.۸۵	-۲۷.۲۲	-۲۷.۷۳	-۲۷.۸۹	-۲۸.۴۴	-۲۷.۹۲	-۲۶.۹۳
میانگین بالای ۱۰ سال	-۲۵.۹۱	- ۲۷.۰۵ (-۱.۱۴)	-۲۷.۴۰ (-۰.۳۵)	-۲۷.۸۱ (-۰.۴۱)	-۲۸.۰۸ (-۰.۲۷)	-۲۷.۴۳ (+۰.۶۵)	-۲۷.۴۰ (+۰.۳۰)

منبع: Jica



شکل ۳: نمودار تغییرات سطح آب در تالاب انزلی در ۵ دوره مختلف



شکل ۴ : نقشه تغییرات سطح تالاب انزلی از ۱۹۳۰ تا ۱۹۸۹ منبع: Jica

اشکال ژئومورفولوژی حاصل از رسوبگذاری:

مردابها و باتلاقهای ساحلی ، خلیج انزلی ، - تپه های ماسه ای (Dune)، زبانه ماسه ای (Spits) و پهنه های ماسه ای آزاد، دلتا (Delta) ، پادگانه های دریایی (Marine Terraces)، مخروطه افکنه ها (Alluvial fan) ، دشت های سیلانی و پهنه های گلی، خورها یا چاله های کم عمق واحد پادگانه مخروطه افکنه (Alluvial fan) :

این واحد از رسوبات درشت و ریز دانه واریزه ای که بصورت مخروطه افکنه و دامنه های نسبتاً پرشیب و سطوح کم شیب در دشت ساحلی و عمدها در حاشیه ارتفاعات گستردگی شده اند که در منطقه ساحلی خزر در اطراف رودخانه سفید رود رخمنون یافته اند، وسعت این واحد ۴۶۵/۰۱ هکتار می باشد . و جزء سواحل اولیه رسوبات حمل شده در سواحل کیاشهر است

واحد رسوبات آبرفتی رودخانه ای (Alluvial river) :

رسوبات رودخانه های منطقه مورد مطالعه به محض رسیدن از ارتفاع به سواحل پراکندگی دارند و بعنوان یک واحد چینه شناسی کواترنر محسوب می شود که با برخی از واحدها نظیر تلماسه ای هم ارز می باشند. این واحد مساحت کلی ۱۱۶۱ هکتار را در بر می گیرد. و در تقسیم بندي سواحل جزرده سواحل اولیه می باشد.

سدهای رودخانه ای (Bar river) :

این واحد کواترنری در منطقه در حاشیه رسبات رودخانه‌های سرتاسر منطقه ساحلی گیلان گسترش داشته و مساحت ۸۵۹/۶ هکتار است. رسبات ماسه ای تا سیلتی اجزاء تشکیل دهنده و سازنده این واحد می‌باشند. سواحل از روشن تقسیم بندی شپارد جزء سواحل اولیه می‌باشد

ساحل شنی و ماسه (Sand coas)

این واحد نیز در منطقه ساحلی انزلی و کیا شهر گسترش داشته و وسعت این واحد ۲۷۵۶/۳۳ هکتار است. ضخامت این واحد بسیار متغیر می‌باشد و بیشترین ضخامت را نسبت به سایر واحدها دارد. این سواحل در تقسیم بندی شپارد از نوع سواحل ثانویه می‌باشد.

(Beach Sand cover) ساحل شنی به همراه پوشش گیاهی

رخنمون این واحد در منطقه ساحلی خزر گیلان بصورت احاطه کننده کلیه واحدهای قدیمی می‌باشد. این واحد با واحدهای دیگر کواترنر نیز در ارتباط است. وسعت این واحد ۴۹۵ هکتار در منطقه ساحلی گیلان را به خود اختصاص داده است. سواحل در تقسیم بندی شپارد از نوع سواحل ثانویه می‌باشد.

: (Channel) کanal

رودخانه‌های زیادی در منطقه تالاب انزلی جریان دارند و اکثراً از ارتفاعات سرچشمه گرفته‌اند و به جلگه سواحل خزری می‌رسند و رسبات بسیار زیادی را بر جا گذاشته است از گستره این کانال‌ها ۷۹/۳۵ هکتار گسترش در استان گیلان می‌توان در بندر انزلی مشاهد نمود، از طریق این واحد تالاب انزلی و دریای خزر به هم وصل می‌شود.

: (Delta Chanal) دلتای رودخانه‌ای

طبق طبقه بندی شپارد سواحل دلتایی جزء گروه سواحل اولیه هستند. در سواحل استان گیلان دلتا‌های زیادی دیده می‌شود که از مهمترین آنها، می‌توان دلتای سفید رود را نام برد.

: (Delta Coast) دلتای ساحلی

رسبات رودخانه‌ای که به دنبال بالا آمدگی تدریجی آب دیده می‌شود و پیشروی دلتا با دخالت دریا تعدیل می‌شود. در سواحل گیلان دلتای بزرگ و مشهور سفیدرود مشهورترین دلتای دریای خزر می‌باشد. نهشته‌های فرسایش یافته و کرانه‌های ساحلی تحت رسوب‌گذاری و گونه‌های بدون تغییرات در دلتای سفیدرود مشرف به دریای خزر در منطقه کیا شهر بوضوح قابل تشخیص می‌باشد. گستره این واحد در منطقه ۸۳۶/۵۲ هکتار، و در تقسیم بندی شپارد جزء سواحل اولیه می‌باشد.

پهنه های گلی (Mud Flat).

یکی از اشکال حاصل از رسوبگذاری در دشت های ساحلی که به محیط رودخانه‌ی متعلق است پهنه های گلی میباشد. در طول سواحل در مناطق بوجاق کیاشهر، مشاهده می‌گردد و در تقسیم بندي شپارد از ردیف سواحل اولیه می باشد.

سدهای محدب بار رودخانه (Point bar)

یکی دیگر از واحد های محیط رودخانه‌ای که در محدود کanal‌ها قرار دارند و دچار تغییرات هستند رسوبات محدب رودخانه است وسعت این واحد ۲۶۴/۷ هکتار می باشد فرسایش وحمل بار مواد عامل مهم در شکل گیری این واحد است.

تپه های ماسه ای (Sand hill)

یکی از مهمترین واحدها و مناظر زئومورفولوژیکی منطقه ساحلی مورد مطالعه تلماسه ها و یا تپه های ماسه ای هستند که در محیط سواحل یافت می شود. وسعت این واحد ۳۳۶ هکتار می باشد. حداقل ارتفاع این تپه ها ۳ متر است که غالباً توسط پوشش گیاهی ثبت شده اند. زبانه های ماسه ای یکی از مهمترین جلوه های زمین ریخت شناسی سواحل شمال به شمار می رود. زبانه های ماسه ای دردهانه خورها، خلیجها، رودخانه ها و به موازات ساحل و درجهت آورد رسوب ساحلی (Littoral drift) تشکیل میشوند.

مرداب ها:

مردابها و باتلاقها مناظر ریخت شناسی هستند که در نقاط مختلف سواحل گیلان مشاهده می شوند. پیش روی آب دریا و ورود رودخانه ها از بالادست باعث تشکیل این مناطق می شود.

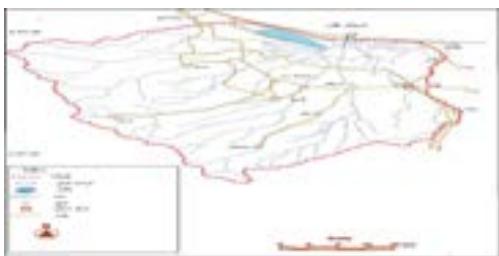
سواحل انسان ساخت:

در استان گیلان به علت پیش روی سطح آب دریا سازه های را جهت کنترل و جلو گیری از تهاجم آب به مناطق شهری روستایی و زمینهای حاشیه سواحل انجام گردید است که شامل دیوارهای سنگی، کابیونها ی سنگی، دیوارهای بتونی بنادر وغیره را نام برد که وسعت عملیات سازهای در ساحل انزلی ۷۳ هکتار می باشد. در طبقه بندي شپارد این مناطق جزء سواحل ثانویه به حساب می آید.

رودخانه ها :

در حوضه آبریز تالاب انزلی رودخانه های فراوانی از ارتفاعات سرچشم می گرفته و نهایتاً بیشتر آنها به تالاب و دریای خزر می ریزند بار مواد معلق و رسوبات حمل شده و حمل آنها در دهانه سواحل گیلان از لحاظ مور

فولوژیکی و تاثیر آن بر روی تغییرات تراز سطح سواحل و همچنین مسائل شیلاتی حائز اهمیت میباشد. رودخانه های این حوزه که عمدتاً از کوههای تالش سرچشمه می گیرند و عبارتند از: ماسوله رودخانه، چافرود، مرغک(شاندرمن)، خالکایی، پلنگ ور، زاغه رودبار، گز رودخان، گشت رودخان، قلعه رودخان، سیاه مزگی(شفت)، پسیخان. عمدت این رودخانه ها در مناطق پست قرار دارند و تنها رودخانه های ماسوله رودخان و پلنگ دره در مناطق مرتفع تر جاری می باشند با توجه به بارندگی مناسب در این مناطق می توان گفت رژیم آبدهی این رودخانه ها عمدتاً مبنی بر باران است و دارای تغییرات آبدهی شدیدی نمی باشند. رودخانه ها عموماً دارای شیب ملایم بوده و با این خصوصیات وارد تالاب انزلی می گردند



شکل ۶: نقشه حوضه تالاب انزلی



شکل ۵ : تصویری شماتیک از ارتفاعات و حوضه آبریز تالاب انزلی مأخذ: jica

جلگه:

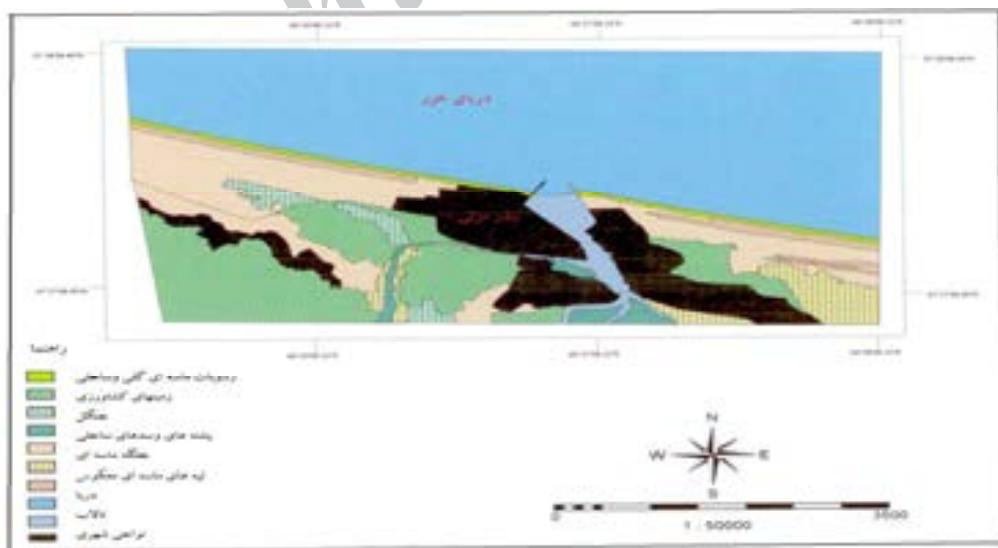
به علت آب و هوای مناسب و بارش فراوان و رودخانه های زیادی از جلگه ها گیلان می گذرد و بار رسوبات حمل شده خود را در منطقه به جای گذاشته به علت حاصلخیزی و آب فراوان منطقه برای کشاورزی بسیار مستعد است که تا مناطق ساحلی را در بر می گیرد و در تقسیم بندی شپارد از ردیف سواحل اولیه می باشد

رسوبات اطراف تالاب:

در حاشیه تالاب های استان گیلان به علت پیشروع آب دریا وسعت تالاب از طریق رودخانه ها و کانالهای مربوطه افزایش یافته سپس بر اثر پسروی میزان سطح آب این تالاب ها افت می نمایند این عمل و سایر شرایط دیگر باعث بوجود آمدن مناطق گلی به همراه پوشش گیاهی در اطراف این تالاب ها مشاهده می شود از بارز ترین نمونه های فوق می توان د رمنطقه تالاب انزلی که به وسعت ۱۰۹۹ هکتار را نام برد. در تقسیم بندی شپارد از ردیف سواحل اولیه می باشد.

جدول شماره: ۲: مساحت واحدهای ژئومورفولوژیکی سواحل شهرستان بندر انزلی (واحد به هکتار)

		کanal دلتا	وسعت	تشکیلات رسوی
-	-	ساحل دلتا	۵۹۰/۱۴	آبرفت‌های رودخانه‌ای
-	-	راس دلتا	-	مخروط افکنه‌های دوران بارانی
۷۹/۳۵		کanal	-	رسوبات راس مخروط
-	-	رودخانه	-	پادگانه‌های آبرفتی
-	-	جلگه	۸۰۳/۲۰	سدهای رودخانه‌ای
۵۴۸۶		تلاب	۳۶۸/۱۶	پوشش ماسه‌ای ساحلی
۷۳/۲۳		عوارض مصنوع	۴۳/۵۵	ماسه ساحلی
۵۰۰۷/۱۴		شهری	۸۷۴۵/	سطح گلی
۱۰۹۹/۴		نوار جزرومدی، تلاب	-	کanal دلتا



شکل ۷: نقشه مرفوولوژی سواحل شهرستان بندر انزلی و تلاب مأخذ: قدرتی ۱۳۸۴ و ۱۳۸۵ با تغییراتی

کاربری اراضی:

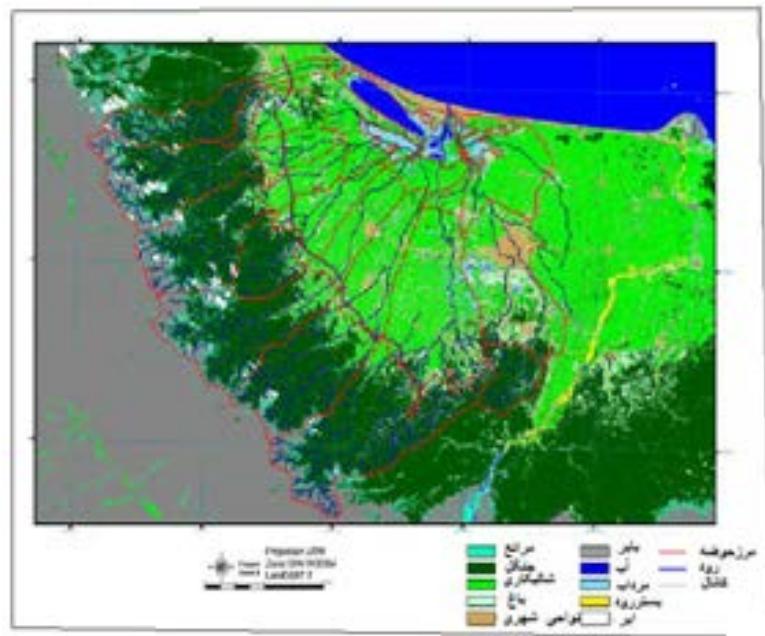
بیشترین واحد های اراضی که در شهرستان انزلی دیده می شود، دشت های شور و پست حاشیه دریای خزر است که ۸۷/۸۴ درصد از اراضی شهرستان را پوشش می دهد را شامل می شود. دشت های رسوبی تنها ۴۸۵ از اراضی شهرستان را تشکیل میدهند و باقی اراضی این شهرستان در حدود ۱۰ درصد شامل اراضی مسکونی می باشد.

جدول ۳: مساحت واحدهای اراضی شهرستان بندر انزلی

واحد اراضی	مساحت (هکتار)	درصد اراضی
دشت های رسوبی	۱۰۶۵	۴۸۵
دشت های شور و پست	۱۸۶۴۴	۸۴.۸۷
شهری و مسکونی	۲۲۴۰	۱۰.۲

تالاب انزلی از ۴ بخش تشکیل شده است که در هر بخش رودخانه ها و زهکش های مختلفی جریان دارند که عبارتند از: بخش شرقی تالاب که کم عمق ترین قسمت تالاب است و رشد گیاهان آبزی در این بخش بسیار زیاد و عمق آن بین ۰/۸ تا ۱/۵ متر متغیر است بخش مرکزی تالاب: این بخش محل الحاق آب قسمتهای مختلف تالاب و هدایت آن به سمت دریای خزر است. حدود ۱۵٪ بار آسودگی و ۲۵٪ بار رسوبی تالاب به بخش مرکزی حمل می گردد. بخش سیاه کشیم (جنوب غربی تالاب) عمق متوسط آن حدود یک متر بوده و سطح وسیعی از آن را رویشهای گیاهی به خصوص نی، لونی و آزو لا پوشانده است. ارتباط تالاب انزلی با بخش سیاه کشیم از طریق تنگه باریکی که در شمال شرقی آن قرار دارد میسر می باشد. بخش غربی تالاب (عمیق ترین و پرآب ترین قسمت تالاب را تشکیل می دهد. این بخش در نقاط مرکزی خود فاقد پوشش گیاهی است و عمق آب در این ناحیه به ۳ متر نیز می رسد) (مهندسین مشاور رویان ۱۳۸۴).

شهرستان بندر انزلی فاقد اراضی جنگلی میباشد. نزدیک به ۴۰ درصد از اراضی این شهرستان به شالیزارها و ۳۳ درصد آن را مرداب انزلی و ۶ درصد را باتلاق فرا گرفته است. رودخانه های متنهی به تالاب که از درون زمینهای کشاورزی و نقاط شهری و روستایی می گذرند سطح بسیار زیاد اراضی کشاورزی و شالیزار در اطراف تالاب و امتداد آن گاه تا حاشیه تالاب انزلی است. این امر به خصوص در نواحی شرق و جنوب تالاب با رودخانه ها و کانالهای فراوان حائز اهمیت است.



شکل ۸: نقشه کاربری اراضی تلاب ارزی و نواحی پیرامون مانند: jica تغییراتی

جدول ۴: درصد و مقدار کاربری اراضی در شهرستان ارزی

نوع کاربری	مساحت به هکتار	درصد مساحت
شالیزار	۷۰,۱۲۵۶۳	۴۰.۸۹
مرداب	۵۵,۱۰۲۴۸	۳۳.۳۶
باتلاق	۳۲,۱۹۳۳	۶.۲۹
بلوک ساختمانی	۷۷,۱۴۳۰	۴.۶۶
شنزار ساحلی	۷۴,۹۶۸	۳.۱۵
مسکونی	۳۹,۷۹۲	۲.۵۸
زراعت	۴۱,۴۸۷	۱.۰۹
چمن	۹۰,۳۷۵	۱.۲۲
استخر	۵۲,۳۲۵	۱.۰۶
متفرقه	۵۰,۱۰۹۶	۰.۲۰
جمع	۸۱,۳۰۷۲۲	۱۰۰

منبع: (ساق) ۱۳۸۸

نتیجه گیری:

وقتی عوارض ژئومورفولوژیکی واراضی ساحلی شناسایی شدند و ارزش آن در بعد های مختلف بررسی گردد می توان پی برد که این اشکال و زمین ها چقدر با ارزش هستند. میحط های ساحلی، نواحی پویا و در معرض فرسایش و تغییر پذیری شدید هستند که در آنها فرایندهای جریانی، فرایندهای بادی، لیتوسفری، تکتونیکی و فرایندهای جریان آب چهره مورفولوژیکی زمین های ساحلی را دچار تغییر و شرایط جدیدی ایجاد می نماید. هر گونه برنامه ریزی کربری اراضی و مدیریت و آمایش برای ایجاد، کسرش و تغییر در نواحی ساحلی علاوه بر توجه به سایر علوم، محتاج مطالعه ویژگی های ژئومورفولوژیکی آن می باشد. در صورت استفاده بهینه از ساحل جهت اکو توریسم و مشخص کردن نواحی مناسب برای فعالیت های مبتنی بر زمین و گردشکری، شناسایی ویژگی های لند فورم ها از نظر زیر ساختهای راه ترابری، امکان بازیافت زمین در محدوده های ساحلی، تعیین محل مناسب برای دفع زباله ها، مشخص کردن پهنه های مناسب برای اکوسیتم های محیطی و شناسایی مناطق حساس ژئومورفولوژیکی ساحلی، جهت انجام اقدامات حفاظتی، تشخیص پهنه های فرسایش و ارائه برنامه های جهت کاهش تولید رسوب با اقدامات مدیریتی آبخیزداری می تواند در برنامه ریزی بلند مدت وکوتا مدت بسیار ارزشمند باشد. در ضمن بایستی به نکات فوق نیز توجه شود، طرح مشارکت و آگاهی عمومی در خصوص ارزش سواحل، طرح مدیریت شیب نوار ساحلی، برنامه مدیریت زیست محیطی، طرح کاربری اراضی و پوشش مطلوب سواحل، برنامه حفاظت از مناظرات محیطی، برنامه نظارت و ارزیابی، تهیه پایگاه اطلاعات جغرافیای سواحل، تهیه قوانین و مقررات مدیریتی یکپارچه سازی بر سواحل را بایستی اشاره نمود.

منابع:

- ۱- رنجبر محسن(۱۳۸۸): طرح پژوهشی تغییرات خطوط ساحلی دریای خزر و نقش آن در برنامه ریزیهای توسعه آستانه تالش، دانشگاه آزاد اسلامی واحد شهری
- ۲- رنجبر محسن(۱۳۸۸): نوسان سطح آب دریای خزر و تاثیر آن در شکل گیری لندفرمها ناشی از دینامیک دریا و روخدانه ها، نشریه سرزمین

تغییرات تالاب انزلی و تاثیر ویژگیهای مرغوب‌لوژیکی آن در کاربری اراضی

۳- زبردست لعبت، جعفری حمید رضا، ارزیابی روند تغییرات تالاب انزلی با استفاده از سنجش از دور و ارائه راه

حل مدیریتی، نشریه محیط‌شناسی دوره ۳۷، شماره ۱

۴- سازمان زمین‌شناسی نقشه زمین‌شناسی ۱:۱۰۰۰۰۰ امسوله و بندر انزلی، ۲۵۰۰۰۰ ۱:بندر انزلی

۵- عسگری رزیتا(۱۳۸۱): طبقه‌بندی سواحل استان خوزستان، پایان نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه بوعلی سینا

، همدان،

۶- علیزاده لاهیجانی ح، نادری م(۱۳۸۴): ژئومورفولوژی سواحل و بستر دریای خزر و اثر نوسان تراز آب بر روی آنششمین همایش علوم و فنون دریایی مرکز ملی اقیانوس‌شناسی

۷- غریب رضا، محمد رضا(۱۳۸۲): بررسی تغییرات خطوط ساحلی استان سیستان و بلوچستان، مرکز تحقیقات

حافظت خاک و آبخیزداری

۸- قدرتی علیرضا(۱۳۸۴): بررسی تغییرات خطوط ساحلی دریای خزر، مرکز تحقیقات حفاظت خاک و آبخیزداری

۹- قدرتی علیرضا(۱۳۸۵): بررسی ویژگی‌های سواحل استان گیلان، مرکز تحقیقات کشاورزی و منابع طبیعی

استان

۱۰- کرمی خانیکی علی(۱۳۸۱): سواحل ایران، مرکز تحقیقات حفاظت خاک و آبخیزداری

۱۱- معتمد احمد(۱۳۷۶): کواترنر(زمین‌شناسی دوران چهارم)، انتشارات دانشگاه تهران

۱۲- مهندسین مشاور سبز اندیش پاییش(۱۳۸۸): مطالعات توسعه گردشگری استان گیلان در حوزه‌های گردشگری

استان و زون‌های ساحلی، جلد سوم، سازمان میراث فرهنگی و گردشگری استان گیلان

۱۳- مهندسین مشاور رویان(۱۳۸۴): مطالعات طرح جامع گردشگری تالاب انزلی، سازمان میراث فرهنگی، گردشگری و صنایع دستی

۱۴- یگانه بختیاری عباس، فرزاد محمدیان(۱۳۸۶): مشاهده خطرات و تغییرات ساحلی نوار حاشیه‌ای دریای خزر

به کمک عکسهای هوایی ششمین کنفرانس هیدرولیک ایران

15- Berg,L.S,1960 ,Level of the caspian sea in historical maps.In: selected

proceedings.Vol.۲ Moscow, Russia:Academy of Sciences of the USSR,281-326

17- Bloom.L Broak.w.s,Chappal.J.S and others, 1974, Quaternary sea level fluctuations on tectonic coast view

18- JAPAN International Cooperation Agency (Jica), 2005, the study on integrated Management for Ecosystem Conservation OF The Anzali wetland

19- Shepard, F.P, 1976, Coastal Classification and changing coastlines.Geoscience and Man,: 53-56. ۹

Archive of SID