

بررسی تطبیقی ویژگی‌های کمی گنبدهای نمکی طاقدیسی و ناودیسی شمال غرب ایران

مصطفی رجبی^{*} - دانشیار ژئومورفولوژی، دانشکده جغرافیا و برنامه‌ریزی، دانشگاه تبریز
علی شیری طزم - دانشجوی دکترا ژئومورفولوژی، دانشکده جغرافیا و برنامه‌ریزی، دانشگاه تبریز

پذیرش مقاله: ۱۳۹۲/۰۴/۲۲ تأیید نهایی: ۱۳۹۳/۰۳/۲۲

چکیده

گنبدهای نمکی از جمله لندفرم‌هایی هستند که علیرغم اهمیت آن‌ها، کمتر از ناحیه ژئومورفولوگ‌ها بررسی شدند. از مجموع گنبدهای نمکی ایران، تعداد قابل ملاحظه‌ای در شمال غرب واقع است. در مقاله حاضر سعی شده ویژگی‌های کمی‌گنبدهای نمکی شمال-غرب ایران مورد بررسی قرار گیرد به همین منظور، با توجه به موقعیت گنبدهای نمکی نسبت به ساختارهای تکتونیکی، گنبدهای نمکی بهدو گروه گنبدهای داخل ناودیس‌ها و داخل طاقدیس‌ها تقسیم شده‌اند. جمع‌آوری داده‌های طبیق بررسی‌های میدانی، نقشه‌های زمین‌شناسی، تصاویر ماهواره‌ای (اسپیات، ۲۰۱۲) و عکس‌های هوایی (۱:۵۰۰۰ و ۱:۲۰۰۰۰) صورت گرفته است. از مجموع ۴۷ گنبد نمکی شناسایی شده در شمال غرب، ۲۹ مورد در داخل و یا حاشیه ساختارهای ناودیسی و ۱۸ گنبد نمکی در داخل ساختارهای طاقدیسی قرار دارند. در این تحقیق، ضمن مقایسه پارامترهای مورفومتری (ضریب کشیدگی، ضریب افزایشگی، ارتفاع نسبی، مساحت، محیط، دایره‌واری و فاصله گنبدها از گسل‌ها) دو گروه با یکدیگر، تأثیرپذیری این پارامترها از گسل تبریز و نزدیکترین گسل نیز بررسی شده است. نتیجه بررسی پارامترهای مورفومتری گنبدها نشان می‌دهند که در کل گنبدهای نمکی داخل ناودیس‌ها نسبت به گنبدهای نمکی داخل طاقدیس دارای مساحت، ارتفاع و دایره‌واری کمتر است، اما دارای ضریب کشیدگی و ضریب برافراشتنگی بیشتری می‌باشند. گنبدهای داخل ناودیس‌ها یا روی گسل‌ها یا در فاصله کمی از گسل‌ها و اکثرًا در جبهه کوهستان‌ها قرار دارند، در حالی که گنبدهای داخل طاقدیس‌ها در فاصله بیشتری نسبت به گسل‌ها قرار دارند. بنابراین پارامترهای مورفومتری گنبدهای داخل ناودیس‌ها نسبت به گنبدهای داخل طاقدیس، بیشتر تحت تأثیر گسل‌ها هستند.

وازگان کلیدی: گنبد نمکی شمال غرب، طاقدیس، ناودیس، تکتونیک نمکی، مورفومتری

مقدمه

رسوبات تبخیری و گنبدهای نمکی همراه آنها تقریباً ۲۵٪ سطح قاره ها را در برگرفته اند و حتی در نیمکره شمالی این رقم به ۵۰٪ می‌رسد(ثروتی، ۱۳۸۱ ص۸۸). رسوبات نمکدار بر اثر نشست شیمیایی نمک‌هاز محلول‌های تلغیظ شده یا آب‌های شور تشکیل می‌شوند، از آن جایی که این تلغیظ بر اثر تبخیر صورت می‌گیرد، رسوبات نمکی را رسوبات تبخیری می‌نامند(پتی جان^۱، ۱۳۶۹، ص۲۲۱) رسوبات نمکی به طور عمده شامل مارن، گچ و نمک می- باشند که در سطح زمین اختلاف چگالی چندانی ندارند، اما وقتی این رسوبات در عمق حدود ۷۰۰ متری زمین قرار می‌گیرند، رسوبات همراه نمک به خاطر متراکم شدن، چگالی بیشتری پیدا می‌کنند، در حالیکه نمک به علت عدم تراکم پذیری، چگالی اولیه خود را حفظ می‌کند. اختلاف چگالی نیروی محركه لازم برای دیاپریسم نمکی و تشکیل گنبدهای نمکی را فراهم می‌آورد(پتیس^۲، ۱۳۶۹، ص۱۸۳) از سویی با افزایش عمق و دما حالت پلاستیکی نمک بیشتر می‌شود و صعود نمک راحت‌تر می‌شود(صیرفیان، ۱۳۷۱، ص۲۲۱). گنبدهای نمکی علاوه بر این که منبعی برای نمک، هیدروکربن‌ها، عناصر مختلف فلزی و غیرفلزی هستند، یکی از عوامل مهم مورفوژنز در سطح وسیعی از جهان بهویژه در مناطق جنوب حاره‌ای می‌باشد

زمدیان(۱۳۸۱، ص۱۸۸) گنبدهای نمکی ایران را به چهار ناحیه گنبدهای جنوب ایران، زاگرس مرتفع، ایران مرکزی و آذربایجان تقسیم‌بندی کرده است. گنبدهای جنوب ایران به خاطر داشتن منابع عظیم هیدروکربنی و ایجاد اشکال بزرگ زمینی و تأثیرات زیست‌محیطی در سطح وسیع، مورد توجه محققان بوده و کارهای تحقیقی زیادی از جنبه‌های مختلف زمین‌شناسی و ژئومورفولوژیکی روی آنها انجام گرفته است. از جمله نواحی دیاپریسم نمکی ایران شمال‌غرب آن می‌باشد که با بررسی‌های میدانی بیش از ۵۰ گنبد نمکی درمنطقه شناسایی شده است که از بین آن‌ها ۴۸ گنبد اشکالی زمینی قابل مورفومنtri ایجاد کرده‌اند. به نظر ساکت(۱۳۸۴، ص۶۷) گنبدهای آذربایجان نسبت به سایر مناطق آن کوچک، جوان و کم‌عمق بوده و از محل اولیه خود زیاد جابجا نشده اند، اما تراکم زیادی دارند و براساس محاسبات نگارندگان تراکم گنبدهای شمال‌غرب ایران^۳ برابر بیشتر و میانگین مساحت آن‌ها ۲۰ برابر کمتر از گنبدهای نمکی جنوب است. بیشتر گنبدهای نمکی شمال‌غرب ایران مربوط به سازند قرمز بالای^۴ با سن میوسن، تعدادی از گنبدها مربوط به سازند قم^۵ با سن الیگو- میوسن و تنها یک گنبد مربوط به سازند قرمز زیرین^۶ با سن اتوسن هستند، بنابراین رسوبات تبخیری شمال‌غرب ایران دارای سن ترشیری هستند و همانند سایر ساختارهای تکتونیکی منطقه تحت تأثیر گسل تبریز با جهت شمال‌غربی- جنوب‌شرقی و به شکل نواری در ادامه ایران مرکزی تا کوه آرارات کشیده شده اند. بررسی چین‌های موجود در رسوبات تبخیری منطقه نشان می‌دهد که طاقدیس‌ها کوچک بوده و اغلب دچار فرسایش شده اند، در حالی که ناویدیس‌ها بسیار بزرگ، سالم، معلق و دارای محور شب‌دار هستند. به این خاطر در تحقیق حاضر سعی شده‌تأثیر تفاوت‌های مورفومنtri چین‌های میزان بر ویژگی‌های کمی گنبدهای نمکی داخل آنها مشخص شود. برای این منظور گنبدهای نمکی شمال‌غرب ایران با توجه به نوع چین میزان به دو گروه، گنبدهای نمکی داخل یا حاشیه ناویدیس-

1-F.J.Pettijohn

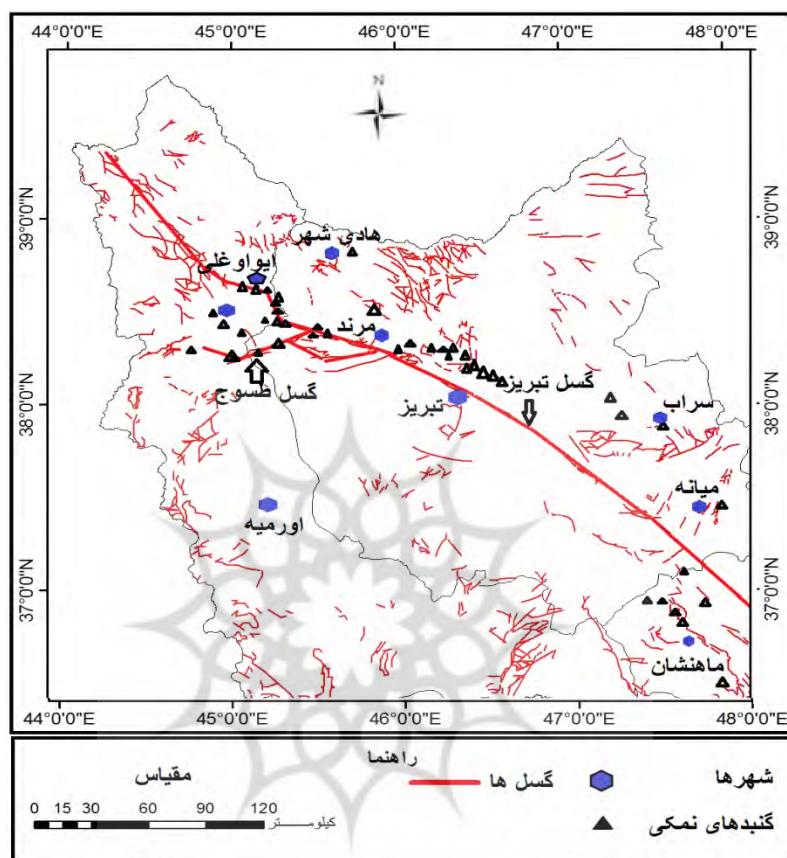
2-L.Bits

1-Upper Red Formation

2- Qom Formation

3- Lower Red Formation

ها و گنبدهای نمکی داخل طاقدیس‌ها، طبقه شده و میزان و نوع روابط بین ویژگی‌های کمی هر گروه با گسل‌های منطقه بررسی شده، سپس ویژگی‌های دو گروه با هم مقایسه شده است. توزیع جغرافیایی گنبدهای شمال غرب ایران و ارتباط آن‌ها با گسل‌های منطقه در (شکل ۱) نشان داده شده است.



شکل ۱: نقشه توزیع گنبدهای نمکی در ارتباط با گسل‌ها در شمال غرب ایران

پیشینه تحقیق

در تمامی کتاب‌های زمین‌شناسی ساختمانی مثلمندی^(۱) (۱۳۶۹)، پورکرمانی و ادبی^(۲) (۱۳۸۳)، بیلینگز^(۳) (۱۳۸۷) و چند کتاب دیگر فصلی با موضوع گنبدهای نمکی آمده است و در آن اصول و مبانی نظری گنبدهای نمکی به طور اجمال مطرح شده است. در کتاب‌های ژئومورفولوژی همانند ثروتی^(۴) (۱۳۸۱) و زمردیان^(۵) (۱۳۸۱) بخشی به گنبدهای نمکی اختصاص دارد. بحث‌های تخصصی‌تر در کتب و مقالات متعددی از جمله تکتونیک نمکی جنبیون^(۶) (۱۹۸۶)، زمین‌شناسی دینامیکی نمک و ساختارهای مرتبط در کتاب‌های لرج و اوبرین^(۷) (۱۹۸۷)، درویش زاده^(۸) (۱۳۶۹)، داودززاده^(۹) (۱۳۶۹)، کنت^(۱۰) (۱۹۸۷)، لرج و اوبرین^(۱۱) (۱۹۸۶) و چند کتاب دیگر آمده است. در بیشتر این منابع که ذکر همه آن‌ها امکان‌پذیر نیست، در مورد گنبدهای نمکی ایران به ویژه گنبدهای نمکی جنوب با موضوعات مختلف بحث و یا برای نمونه از آن‌ها ذکر شده است. در حالی که در مورد گنبدهای نمکی شمال غرب ایران به ویژه در منابع داخلی فقط به ذکر نامی از آن‌ها اکتفا شده است. تنها دو مورد کار تحقیقی با موضوع گنبد نمکی، روی آن‌ها انجام گرفته است.

1-Bilings

2-Jenion

3-Lerch andobrien

4-Kent

شیری (۱۳۸۵) در بررسی ویژگی های ژئومورفولوژیکی حوضه سنت چای واقع در شمال غرب تبریز، گنبدهای نمکی این حوضه را هم معرفی کرده است. رجبی و شیری (۱۳۸۸) به بررسی گنبدهای نمکی شمال غرب تبریز و اشکال مرتبط با پرداخته اند. جلیل پور (۱۳۹۰) گنبدنمکی خواجه دراستان آذربایجان شرقی را از دیدگاه ساختاری بررسی وسپس امکان ذخیره سازی گاز طبیعی در این گنبد را کنکاش کرده است. رجبی و بیاتی (۱۳۹۰) نیز در کتاب ژئومورفولوژی شمال غرب ایران به معرفی گنبدهای نمکی منطقه پرداخته اند. بنابراین بررسی گنبدهای نمکی شمال غرب ایران از جنبه های مختلف ژئومورفیک و زمین شناسی ضرورت دارد.

روش تحقیق

با توجه به هدف تحقیق ابتدا باید گنبدهای نمکی منطقه شناسایی می شدنده که دارای ابعاد قابل اندازه گیری بودند. با توجه به کوچک بودن گنبدهای منطقه از ۴۸ گنبد فقط ۸ گنبد در نقشه های زمین شناسی دیده می شود سایر گنبدها بایستی در روی زمین شناسایی و بررسی می شدند. لذا برای شناسایی و تطبیق گنبدها با نقشه های زمین شناسی، عکس های هوایی و تصاویر ماهواره ای، کارهای میدانی زیادی انجام گرفته است. در مطالعات میدانی ابتدا برخی شاخص ها مثل مختصات جغرافیایی، ارتفاع نسبی، ضخامت لایه ها، امتداد محور طولی گنبدها اندازه گیری و سپس نوع چین گنبدها و چین میزبان، جهت محور بزرگ گنبدها و برخی نقاط شاخص برای تطبیق دقیق تر گنبدها با تصویر ماهواره ای و نقشه های زمین شناسی و تعیین محدوده گنبدها روی آن ها با استفاده از GPS، قطب نما، متر و دوربین عکاسی مشخص شدند.

بعد از تطبیق گنبدهای نمکی با نقشه های زمین شناسی (۱:۱۰۰۰۰)، نقشه های توپوگرافی (۱:۵۰۰۰۰) عکس های هوایی (۱:۵۵۰۰۰) سال ۱۳۳۴ و ۱:۲۰۰۰۰ سال ۱۳۴۳ و تصویر ماهواره ای اسپات (۲۰۰۹) و شناسایی کامل آن ها، سایر داده های اولیه مثل طول گسل، طول محور چین ها و گنبدهای نمکی، ارتفاع نسبی، مساحت، محیط و فاصله گنبدها از گسل تبریز و نزدیک ترین گسل استخراج شدند. جهت بررسی های مورفومتری گنبدها، ضریب کشیدگی ($ER = L_{max} / L_{min}$)، ضریب دایره واری ($f_{circ} = (4\pi A) / P^2$) (ضریب برافراشتگی گنبدهای نمکی) ($CF = \Delta H / A$) و تراکم گسل ها ($Df = Lf / Af$) محاسبه شده اند که در این ضرائب، L طول محورها، A مساحت گنبدها به کیلومتر مربع، P محیط گنبدها به کیلومتر، Lf مجموع طول گسل ها و Af مساحت اطراف گنبدها در شاعع ۵ کیلومتری می باشد. نقشه توزیع گنبدها و گسل ها با استفاده از نرم افزار GIS تهیه شده است.

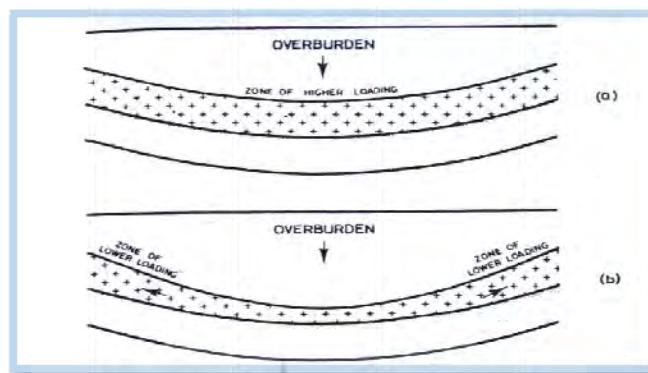
برای بررسی و تحلیل داده ها، گنبدها بر اساس موقعیت آن ها نسبت به ناو迪س ها و طاق دیس ها، به دو گروه گنبدهای داخل ناو迪س ها و گنبدهای داخل طاق دیس ها تقسیم شده و داده های کمی هر گروه در جدولی به نام ویژگی های مورفومتری تنظیم شدند. ابتدا نمودار پراکنش، خط رگرسیون، نوع و مقدار همبستگی بین پارامتر های مورفومتری هر گروه با استفاده از نرم افزار Spss مشخص و تحلیل شدند، سپس ویژگی های کمی دو گروه با یکدیگر مقایسه شدند.

۴. طبقه بندی گنبدهای نمکی شمال غرب ایران بر اساس نوع چین میزبان

بیشتر طبقه بندی های انجام شده در مورد گنبدهای نمکی از جمله طبقه بندی جکسون و تالبوت (۱۹۹۶، ص ۱۷۳) و اسدیان (۱۳۸۶، ص ۸۰) بر اساس ساختارهای نمکی تشکیل دهنده گنبدهای نمکی می باشد. در این تحقیق سعی شده با طبقه بندی گنبدهای نمکی بر اساس نوع چین میزبان، تأثیر نوع چین میزبان و گسل ها بر ویژگی های کمی گنبدها بررسی شود. بر این اساس گنبدهای شمال غرب ایران به دو گروه گنبدهای داخل ناو迪س ها و گنبدهای داخل طاق دیس ها طبقه بندی شده اند.

۴. ۱. گنبدهای نمکی داخل ناو迪س ها

جنیون^۱ (۱۹۸۶، ص ۴۵) برای گنبدهایی که در حاشیه ناودیس‌ها تشکیل می‌شوند مدل شکل (۲) را ارائه داده است. چنانکه ملاحظه می‌شود، فشار روباره‌های بخش مرکزی ناودیس‌ها نمک را به اطراف ناودیس هدایت می‌کند، اگر طاقدی‌ها سالم باشند، به علت فشار کم، محل مناسبی برای تجمع و بالازدگی نمکی هستند و در صورت فرسایش طاقدیس‌ها، حاشیه ناودیس‌ها محل خوبی برای تشکیل گنبدهای نمکی می‌باشند.



شکل ۲: چگونگی هدایت نمک به حاشیه ناودیس‌ها در اثر فشار ناشی از اختلاف روباره‌ها (جنیون-۱۹۸۶، ص ۴۵)

در پژوهش حاضر ضمن شناسایی گنبدهای نمکی با ساختار ناودیسی، سعی شده ویژگی‌های مورفومتری آن‌ها به تفکیک بررسی و مقایسه شود. از مجموع ۴۸ گنبد نمکی شناسایی شده در شمال غرب ایران، ۲۹ مورد از گنبدها در داخل و یا حاشیه ساختارهای ناودیسی قرار دارند که مشخصات مورفومتری آن‌ها در جدول (۱) نشان داده شده است.

جدول ۱: ویژگی‌های مورفومتری گنبدهای نمکی داخل ناودیس

ردیف	نام گنبد	نوع گنبد	نمیزان	مساحت km ²	ضریب کشیدگی	ارتفاع نسبی M	برافراشتگی m/km	فاصله از گسل تبریز km	فاصله از گسل مجاور k	دایره‌واری	تراسه گسل 1/km	محیط km	
۱	ایواوغلى ۱	ناودیس	ناودیس	0.12	1.16	36	300	1.5	0	1.24	0.14	1.1	
۲	ایواوغلى ۲	ناودیس	ناودیس	0.25	1.17	44	176	0	0	1.1	1.66	1.69	
۳	ایواوغلى ۳	ناودیس	ناودیس	0.2	2.3	35	175	1.5	0	2.08	0.16	1.1	
۴	ایواوغلى ۴	ناودیس	ناودیس	1.176	2.3	100	85	1.5	0	0.64	0.2	4.78	
۵	خاکمردان	ناودیس	ناودیس	0.21	2.67	75	12.3	1700	4	1.54	0.114	1.24	
۶	قره‌آجاخ ۱	ناودیس	ناودیس	0.466	2.2	100	214.59	41	0	0.69	0.057	2.91	
۷	رجل‌آباد	ناودیس	ناودیس	0.24	1.07	66	275	31.5	0	1	0.28	1.53	
۸	ینگجه	ناودیس	ناودیس	0.19	1.14	42	221	37.6	0	1	0.72	0.75	
۹	خواجه	ناودیس	ناودیس	10.2	2	155	15.2	10	0	0.79	0.45	12.7	
۱۰	گنبدسار	ناودیس	ناودیس	0.18	1.97	86	478	14	2	0.94	0.31	1.55	
۱۱	ترپ	ناودیس	ناودیس	0.177	1.97	90	508	14	1.5	0.93	0.37	1.55	
۱۲	پیربالا	ناودیس	ناودیس	4	1.22	288	72	2.05	2.5	2.5	0.89	0.229	4
۱۳	آق‌بلاغ ۱	ناودیس	ناودیس	0.003	4	11	4151	0	0	0.5	0.191	0.265	
۱۴	آق‌بلاغ ۲	ناودیس	ناودیس	0.003	2.82	14	1877	0	0	0.44	0.191	0.276	
۱۵	آق‌بلاغ ۳	ناودیس	ناودیس	0.007	2.07	21	3500	0	0	0.82	0.191	0.339	
۱۶	آق‌بلاغ ۴	ناودیس	ناودیس	0.006	2.5	16	1778	0	0	0.69	0.191	0.33	
۱۷	آق‌بلاغ ۵	ناودیس	ناودیس	0.009	1.4	1.4	0.006	0	0	0.73	0.191	0.393	

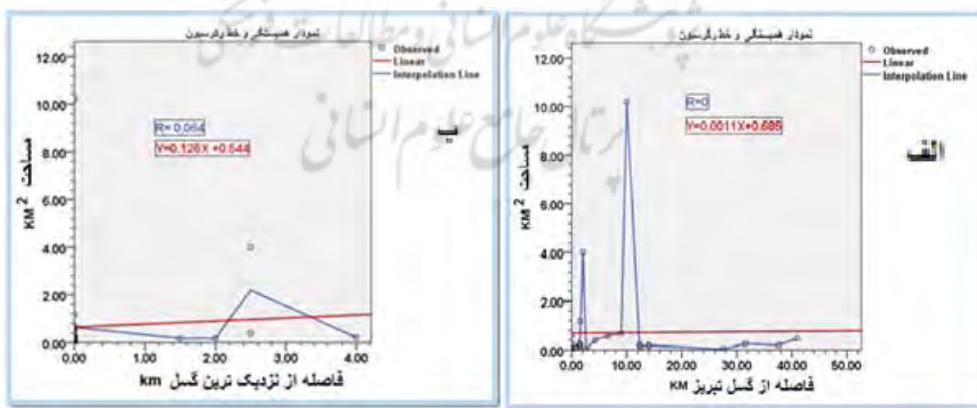
0.293	0.191	0.75	0	0	3200	16	1.8	0.005	ناودیس	تک شیب	آق بlag ع	18
0.432	0.191	0.76	0	0	1545	17	2	0.011	ناودیس	تک شیب	آق بlag ۷	19
0.642	0.191	1.47	0	0	600	30	1.47	0.05	ناودیس	تک شیب	آق بlag ۸	20
2.23	0.764	0.61	0	1.5	779	187	1.26	0.24	ناودیس	تک شیب	شورده	21
0.77	0.47	1.8	0	0.6	1023.5	87	1.93	0.085	ناودیس	تک شیب	قرلجه	22
3.73	0.53	0.53	0	0	157.63	93	2.02	0.59	ناودیس	تک شیب	چوبانلو	23
2.4	0.41	1.22	0	6.5	247	137	1.34	0.56	ناودیس	تک شیب	شیرینچه	24
4.14	0.48	0.5	0	9	138	94	2.42	0.68	ناودیس	تک شیب	سفیدان	25
1.2	0.47	1.16	0	12.5	774	103	4.67	0.133	ناودیس	تک شیب	ابوند	26
1.28	0.229	0.64	0	2.6	2812	90	2.75	0.032	ناودیس	تک شیب	محبوب آباد	27
4.33	0.204	0.26	2.5	4.25	236	92	5.13	0.39	ناودیس	تک شیب	کشکسرای	28
2.111	0.764	0.1	0	27.5	4143	145	9.1	0.035	ناودیس	تک شیب	زنوز	29

۴.۱.۱. بررسی روابط بین پارامترهای گنبدهای نمکی داخل ناودیس‌ها:

چنانکه جدول (۱) نشان می‌دهد پارامترهای کمی بررسی شده شامل مساحت، ارتفاع نسبی، محیط، ضریب برافراشتگی، ضریب کشیدگی، فاصله از گسل تبریز، فاصله از نزدیک‌ترین گسل و تراکم گسل‌ها در ساعت ۵ کیلومتری گنبدها می‌باشند که در اینجا سعی می‌شود تأثیر پارامترهای مربوط به گسل‌ها روی پارامترهای مربوط به شکل گنبدها مورد تحلیل قرار گیرند:

۴.۱.۱.۱. بررسی همبستگی بین مساحت گنبدهای نمکی داخل ناودیس‌ها با فاصله از گسل تبریز و نزدیک‌ترین گسل

بین مساحت گنبدها با فاصله از نزدیک‌ترین گسل‌ها رابطه مستقیم به ضریب همبستگی ($R=+0.64$) وجود دارد (شکل ۳)، اما بین مساحت گنبدهای داخل ناودیس‌ها و فاصله از گسل تبریز ایجاد ندارد (شکل ۳). این امر نشان می‌دهد که گسل‌های محلی مجاور گنبدها بیشتر از گسل تبریز که در فاصله دورتری از گنبدها قرار دارد، در ویژگی مورفومتری آن‌ها نقش دارند.

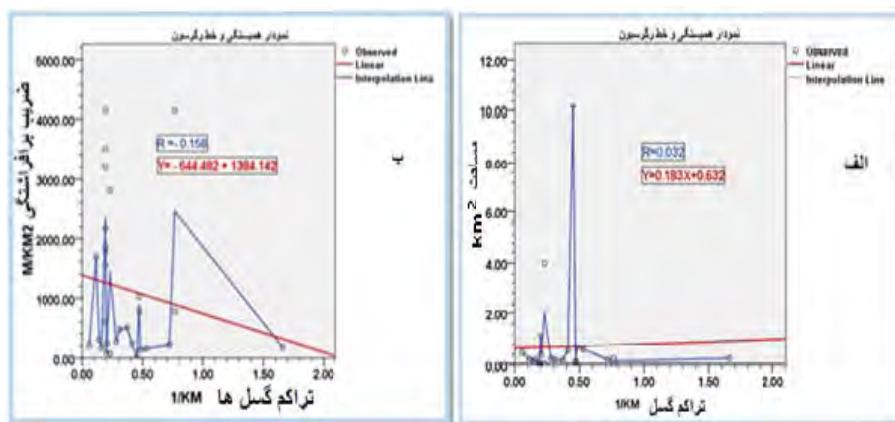


شکل ۳: نمودار همبستگی بین مساحت گسل تبریز (شکل a) و فاصله از نزدیک‌ترین گسل (شکل b) در گنبدهای داخل ناودیس‌ها و خطرگسیون

۴.۲.۱.۱. بررسی رابطه بین مساحت و ضریب برافراشتگی گنبدهای نمکی داخل ناودیس‌ها با تراکم گسل‌ها

مساحت گنبدهای داخل ناودیس‌ها با تراکم گسل‌ها رابطه مستقیم ضعیفی دارد (شکل ۴). با توجه به جدول (۱) گنبدهایی که روی گسل‌های اصلی قرار دارند دارای ساختمان تک‌شیب هستند. شکل (۵) به راحتی در امتداد صفحه گسلی بدون بالا زدن لایه‌های رسوبی در سطح وسیع بالا آمده و دارای مساحت کمی می‌باشند، اما گنبدهایی که دور از گسل‌های اصلی و بین

چندین گسل فرعی تشکیل شده اند به هنگام بالا آمدن کل قطعه روباره بین دو گسل را با مساحت زیاد بلند کرده‌اند. بنابراین با افزایش تراکم گسل‌ها و به تبع آن مساحت، ضریب برافراشتگی کمتر خواهد شد.



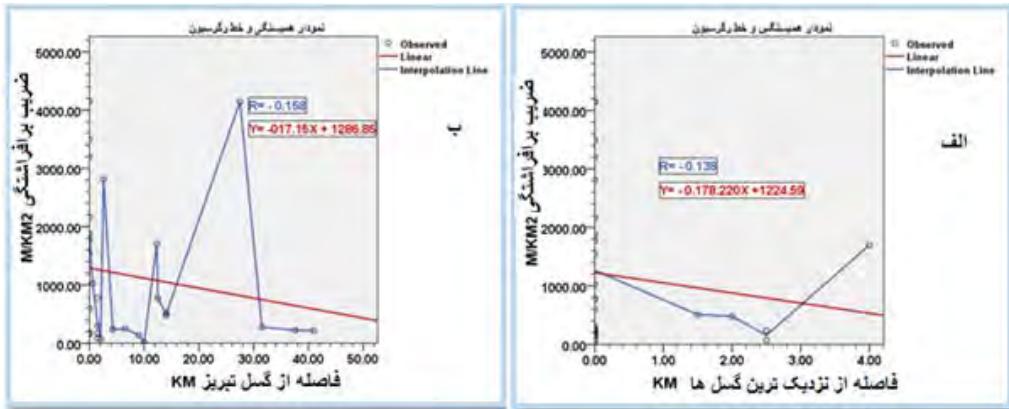
شکل ۴: نمودار همیستگی بین تراکم گسل‌ها با مساحت (الف) و تراکم گسل‌ها با ضریب برافراشتگی (ب) در گندهای نمکی داخل ناویدیس‌ها و خط رگرسیون



شکل ۵: تصویری از ساختار تک‌شیب گندهای نمکی روستای قزلجه طسوج (دید از جنوب)

۴.۱.۳.۱ رابطه بین ضریب برافراشتگی گندهای با میزان ناویدیسی با فاصله از گسل تبریز و نزدیکترین گسل

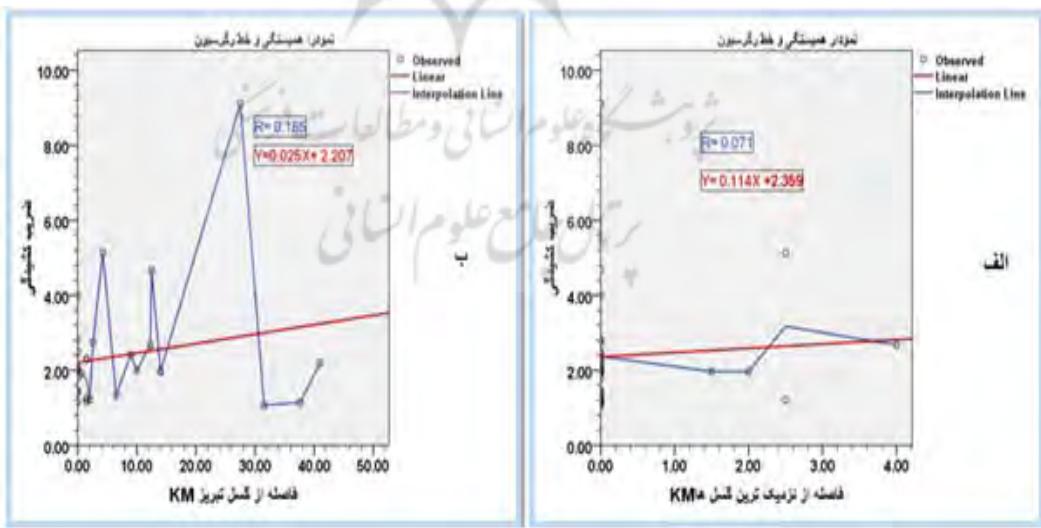
مطابق شکل (۶) بین ضریب برافراشتگی و فاصله از گسل تبریز و فاصله از نزدیکترین گسل‌هادر گندهای بامیزان ناویدیسی رابطه معکوس نسبتاً خوبی وجود دارد. با توجه به این که مساحت گندهای بانزدیک شدن به گسل‌ها کم می‌شود، ضریب برافراشتگی گندهای باید با فاصله از گسل‌ها رابطه معکوس داشته باشد.



شکل ۶: نمودار همبستگی بین ضریب برافراشتگی و فاصله از تزدیک ترین گسل‌ها (الف) و ضریب برافراشتگی با فاصله از گسل تبریز (ب) در گنبدهای ناوادیس و خط رگرسیون

۴.۱.۱.۴. رابطه ضریب کشیدگی گنبدهای داخل ناوادیس ها با فاصله آن‌ها از گسل تبریز و نزدیک‌ترین گسل‌ها:

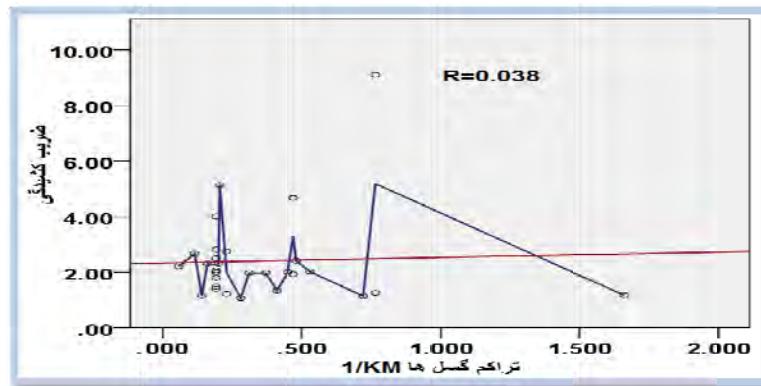
شکل (۷) نشان می‌دهد همبستگی ضریب کشیدگی گنبدهای با فاصله از گسل تبریز بیشتر از نزدیک‌ترین گسل‌هاست. اصولاً باید بین ضریب کشیدگی گنبدهای و فاصله آن‌ها از گسل‌ها روابط معکوس وجود داشته باشد. با توجه به جدول (۱) با اینکه بعضی گنبدهای از گسل تبریز فاصله دارند، همین گنبدهای روی یک گسل دیگر قرار دارند و متأثر از آن دارای ضریب کشیدگی بالایی هستند. در مورد نمودار رابطه بین ضریب کشیدگی و فاصله از نزدیک‌ترین گسل‌ها هم باید گفت براساس داده‌های جدول (۱) تمام گنبدهای ناوادیسی به غیر از چهار گنبد، روی گسل‌ها قرار دارند و نمی‌تواند رابطه بین ضریب کشیدگی و فاصله از گسل را نشان دهنده و این رابطه مستقیم نشان داده شده به خاطر چهار گنبدی است که از گسل‌ها فاصله دارند و بیشتر تحت تأثیر ماقماتیسم هستند.



شکل ۷: نمودار همبستگی بین ضریب کشیدگی با فاصله از تزدیک ترین گسل‌ها (الف) و ضریب کشیدگی با فاصله از گسل تبریز (ب) در گنبدهای داخل ناوادیس و خط رگرسیون

۴.۱.۱.۵. بررسی رابطه بین ضریب کشیدگی و تراکم گسل‌ها در گنبدهای با میزان ناوادیسی :

چنانکه در شکل (۸) مشاهده می‌شود، بین ضریب کشیدگی و تراکم گسل‌ها در گنبدهای با میزان ناوادیسی با ضریب همبستگی ($R=0.38$) وجود دارد که نشان‌دهنده نقش گسل‌ها در جهت‌گیری گنبدهای می‌باشد



شکل ۱۸: نمودار همبستگی بین تراکم گسل‌ها با ضریب کشیدگی گندلهای داخل ناودیسی

۲.۱.۴. گندلهای نمکی داخل طاقدیس‌ها

از ۴۸ گندلهای شناسایی شده در شمال غرب، ۱۸ گندلهای نمکی در داخل ساختارهای طاقدیسی قرار دارند. این گروه از گندلهای داخل طاقدیس‌ها قراردارند و بخشی از یک طاقدیس هستند مثل گندلهای هریس، گندلهای دوروزان و غیره. و یا مثل گندلهای لیوارجان، مزرعه، زنجیره و غیره‌تمامی یک طاقدیس را تشکیل می‌دهند. از طرفی تقریباً تمام این گندلهای دارای ساختار طاقدیسی می‌باشند.

مشخصات مورفومتری گندلهای داخل طاقدیس‌ها در جدول (۲) آمده است.

جدول (۲): مشخصات مورفومتری گندلهای نمکی داخل ساختار طاقدیسی

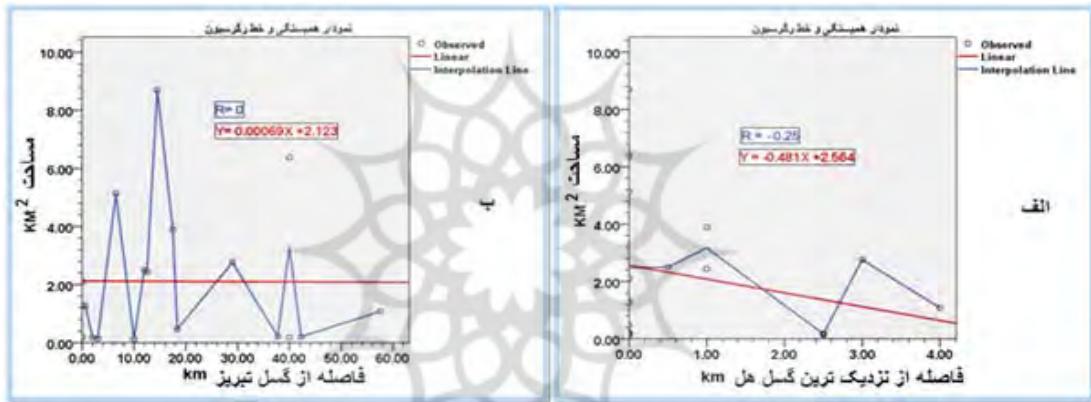
ردیف	نام گندله	نوع چین گندله	میزان چین	چین	مساحت km ²	کشیدگی	ارتفاع نسبی m	برافراشته‌گی m/km	گسل تبریز km	فاصله از فاصله‌های سلم‌جاور km	دایره واری	تراکم گسل 1/km	محیط km
۱	منور	طاقدیس	طاقدیس	۰.۷	۰.۸۸	۰.۵	۱۲	۸۲	۲۰۵	۲.۲۵	۲.۵	۶.۱۹	
۲	هریس	طاقدیس	طاقدیس	۰	۰.۱۲۷	۰.۹۳	۴۰	۱۲.۳۸	۷۹	۱.۱	۶.۳۸	۹.۳	
۳	قره آغاج	طاقدیس	طاقدیس	۰	۰.۰۵۷	۱.۳	۴۰	۳۶۱	۶۵	۱.۷۵	۰.۱۸	۱.۳۲	
۴	شکر بالاغی	طاقدیس	طاقدیس	۱	۰.۲۸	۰.۸۵	۱۲.۵	۳۶.۸۸	۹۰	۱.۶	۲.۴۴	۶	
۵	امیر بیک	طاقدیس	طاقدیس	۲.۵	۰.۲	۰.۸۸	۲	۶۳	۳۳	۱.۲۲	۰.۱۸	۶.۸۶	
۶	مامان میانه	طاقدیس	طاقدیس	۱	۰.۰۷۷	۰.۶۶	۱۷.۵	۴۸.۷	۱۹۰	۲.۵	۳.۹	۳.۳۹	
۷	دوروزان	طاقدیس	طاقدیس	۳	۰.۰۳۲	۰.۸۹	۲۹	۱۷.۳۹	۴۸	۱.۷	۲.۷۶	۶.۲۳	
۸	چهرا آباد	طاقدیس	طاقدیس	۰	۰.۴۵	۱.۳۳	۱۸.۳۶	۱۸۳	۸۶	۱.۰۸	۰.۴۷	۲.۱۱	
۹	ر ز ماهنشان	طاقدیس	طاقدیس	۰	۰.۷۹۵	۱.۲۶	۳۷.۷۴	۳۱۶.۶۶	۱۵۲	۱.۱۵	۰.۲۲	۱.۴۸	
۱۰	دوز کنده	طاقدیس	طاقدیس	۰	۰.۳۲	۱	۴۲.۲۵	۲۱۰.۸	۴۳	۱.۱۸	۰.۲۰۴	۱.۳۷	
۱۱	قابلیق	طاقدیس	طاقدیس	۰	۰.۱۴۷	۰.۵۶	۰	۶۳.۳۳	۱۳۳	۲.۴	۲.۱	۶.۸۶	
۱۲	زنگیره	طاقدیس	طاقدیس	۲.۵	۰.۱۵۲	۱.۰۷	۰	۱۵۹	۱۴۵	۱.۸۹	۰.۱۹	۳.۵	
۱۳	نهند	طاقدیس	طاقدیس	۰	۰.۴۸۷	۰.۸۱	۱۴.۵	۴۱.۲	۳۵۸	۱.۲۸	۸.۶۹	۱۱.۶	
۱۴	مزرعه	طاقدیس	طاقدیس	۰	۰.۶۶	۱.۰۳	۱۰	۲۰۸	۲۵	۱.۷۴	۰.۱۲	۱.۲۱	
۱۵	لیوارجان	طاقدیس	طاقدیس	۴	۰.۰۵	۰.۱۹	۵۷.۵۶	۱۹	۸۶	۲.۲	۱.۰۷۸	۳.۷	
۱۶	چهراگان	طاقدیس	تک شیب	۰	۰.۴۵	۲.۶۶	۰.۶	۹۶.۸۷	۱۲۴	۲	۱.۲۸	۲.۴۶	
۱۷	قایلچ تپه	تک شیب	تک شیب	۲.۵	۰.۱۸	۱.۰۶	۳	۹۳۵	۱۳۱	۳.۵	۰.۱۴	۱.۲۹	
۱۸	تازه کند	تک شیب	تک شیب	۰	۰.۳۸۷	۰.۹۳	۶.۵	۶۳.۴	۳۲۶	۱.۲۴	۵.۱۴	۸.۳۴	

۴.۱.۲. بررسی روابط بین ویژگی مورفومتری گنبدهای داخل ساختارهای طاقدیسی

۴.۱.۲.۱. رابطه بین مساحت گنبدهای داخل طاقدیس‌ها با فاصله آن‌ها از گسل تبریز و نزدیک‌ترین گسل‌ها

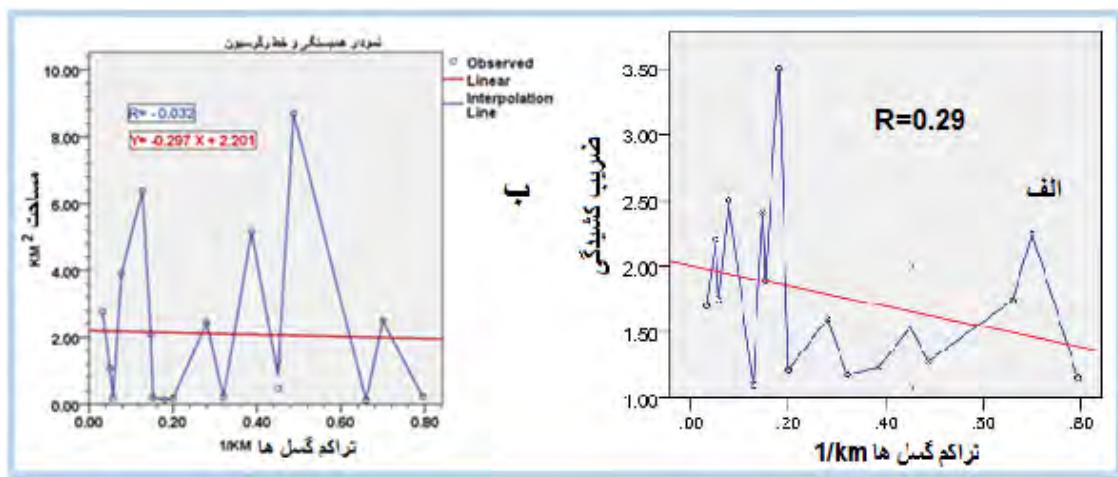
طبق شکل(الف) بین مساحت گنبدهای داخل طاقدیس با فاصله آن‌ها از نزدیک‌ترین گسل‌ها رابطه معکوس با ضریب همبستگی($R=-0.25$) وجود دارد که نسبت به سایر پارامترها همبستگی خوبی است. در حالی که بررسی کلی گنبدهای شمال‌غرب صرف نظر از طبقه‌بندی آن‌ها، نشان می‌دهد که بین فاصله گسل‌های فرعی و مساحت گنبدها رابطه مستقیم وجود دارد (جدول ۳). بنابراین ارتباط معکوس گنبدهای داخل طاقدیسی می‌تواند به عواملی دیگری مثل مامگاتیسم، اختلاف چگالی و چین خودگی‌ها مربوط باشد که در تشکیل گنبدها دخالت دارند.

چنانکه در نمودار شکل(ب) دیده می‌شود، ارتباطی بین مساحت گنبدهای داخل طاقدیس و فاصله از گسل تبریز وجود ندارد. با توجه به جدول(۲) بیشتر گنبدهای نمکی طاقدیسی از گسل تبریز فاصله قابل توجهی دارند، بنابراین تأثیرپذیری مساحت گنبدها از گسل تبریز کمتر است.



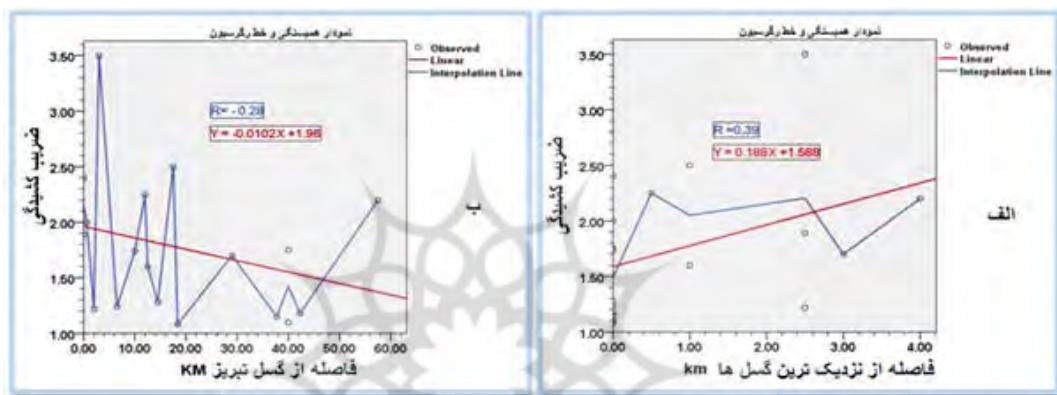
۴.۲.۱.۲. بررسی رابطه بین مساحت و ضریب کشیدگی گنبدهای داخل طاقدیس‌ها با تراکم گسل‌ها

بین تراکم گسل‌ها و ضریب کشیدگی با ضریب همبستگی ($R=0.29$) رابطه معکوس خوبی وجود دارد (شکل الف) و نشان می‌دهد در تراکم زیاد که گسل‌ها در ای جهت یافتنی متفاوتی هستند، گنبدها به جای کشیدگی بالا، دایره‌واری بالا بی دارند. بین مساحت گنبدهای داخل طاقدیس با تراکم گسل‌ها رابطه معکوس ضعیفی با ضریب همبستگی ($R=-0.032$) وجود دارد.



شکل (۱۰): نمودار همبستگی‌تراکم‌سلهایا ضربیکشیدگی (الف) و تراکم‌سلهایا مساحت گنبدها (ب) در گنبدهای داخل طاقدیس و خط رگرسیون

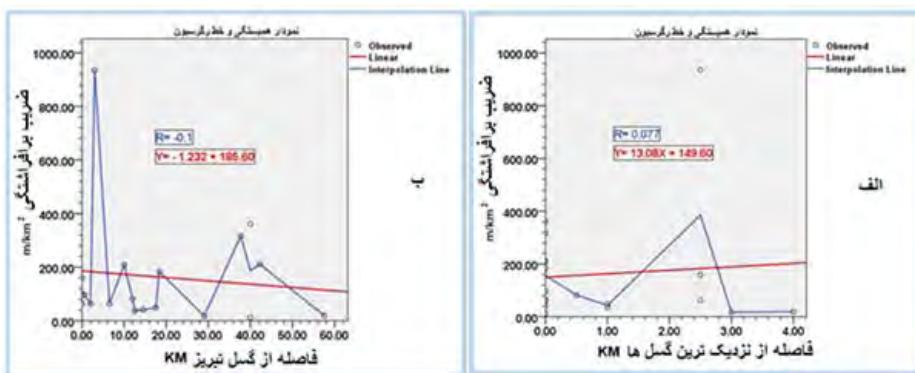
۴.۳.۱.۲. بررسی رابطه بین ضریب کشیدگی با فاصله آن‌ها از نزدیک‌ترین گسل‌ها و گسل تبریز
 با توجه به شکل (۱۱) بین ضریب کشیدگی گنبدهای داخل طاقدیس با فاصله آن‌ها از نزدیک‌ترین گسل با ضریب همبستگی ($R=-0.39$) رابطه مستقیم وجود دارد. در حالی که در مورد کل گنبدها بین ضریب کشیدگی و فاصله از نزدیک‌ترین گسل‌ها رابطه معکوس وجود دارد (جدول ۳). بنابراین در دایره‌واری و یا کشیدگی گنبدهای داخل طاقدیس‌ها عوامل مورفوژنز دیگری غیر از گسل‌ها دخالت دارند، اما بین ضریب کشیدگی گنبدهای داخل طاقدیس با فاصله آن‌ها از گسل تبریز با ضریب همبستگی ($R=-0.25$) رابطه معکوس خوبی وجود دارد (شکل ۱۱)، که در کل گنبدها نیز اینچنین می‌باشد (جدول ۳). این مورد حاکی از تأثیرپذیری ضریب کشیدگی گنبدهای طاقدیسی از گسل تبریز می‌باشد.



شکل ۱۱: نمودار همبستگی ضریب کشیدگی با فاصله آن‌ها از نزدیک‌ترین گسل‌ها (الف) و ضریب کشیدگی با مساحت (ب) در گنبدهای داخل طاقدیس و خط رگرسیون

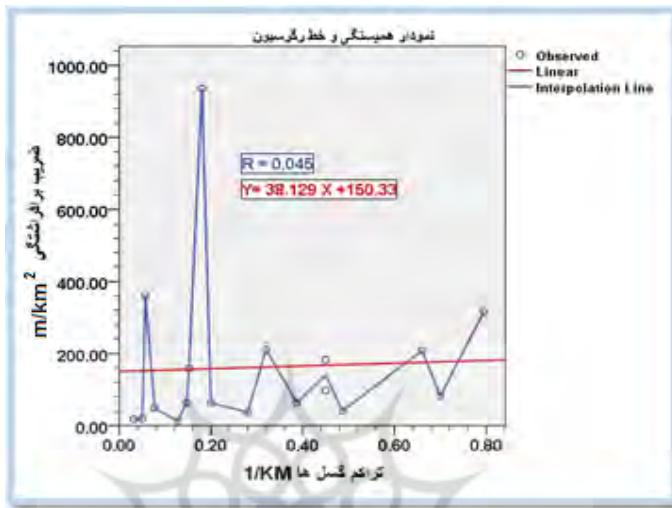
۴.۴. بررسی رابطه بین برافراشتگی گنبدهای نمکی داخل طاقدیسی با فاصله از گسل تبریز و نزدیک‌ترین گسل

با توجه به شکل (۱۲) بین ضریب کشیدگی و فاصله از نزدیک‌ترین گسل با ضریب همبستگی ($R=0.77$) رابطه مستقیم وجود دارد، در حالی که در کل گنبدها، بین این دو پارامتر رابطه عکس وجود دارد. بنابراین می‌توان اظهار کرد که ضریب کشیدگی گنبدهای داخل طاقدیسی به عوامل دیگری هم بستگی دارد. در مورد ضریب برافراشتگی با فاصله از تبریز با ضریب همبستگی ($R=-0.1$) رابطه عکس برقرار است (شکل ۱۲)، که حاکی از تأثیرپذیری این نوع طاقدیس‌ها از گسل تبریز است.



شکل ۱۲: نمودار همبستگی ضریب برافراشتگی با فاصله نزدیک‌ترین گسل‌ها (الف) و ضریب برافراشتگی با فاصله از گسل تبریز (ب) در گنبدهای داخل طاقدیس و خط رگرسیون

۴.۱.۲.۵. بررسی رابطه بین ضریب برافراشتگی گنبدهای نمکی داخل طاقدیسی با تراکم گسل‌ها
 مطابق شکل(۱۳) بین ضریب برافراشتگی گنبدهای نمکی داخل طاقدیسی با تراکم گسل‌ها با ضریب همبستگی ($R=+0.45$) رابطه مستقیم ضعیفی وجود دارد. این امر نشان می‌دهد که تأثیر تراکم گسل‌ها بر مساحت گنبدها کمتر از تأثیر آن بر ارتفاع نسی آن‌ها است.



شکل ۱۳: نمودار همبستگی ضریب برافراشتگی گنبدهای داخل طاقدیس با تراکم گسل‌ها و خط رگرسیون

جدول (۳): ضریب همبستگی بین پارامترهای مورفومتری گنبدهای ناودیسی و طاقدیسی و کل گنبدها

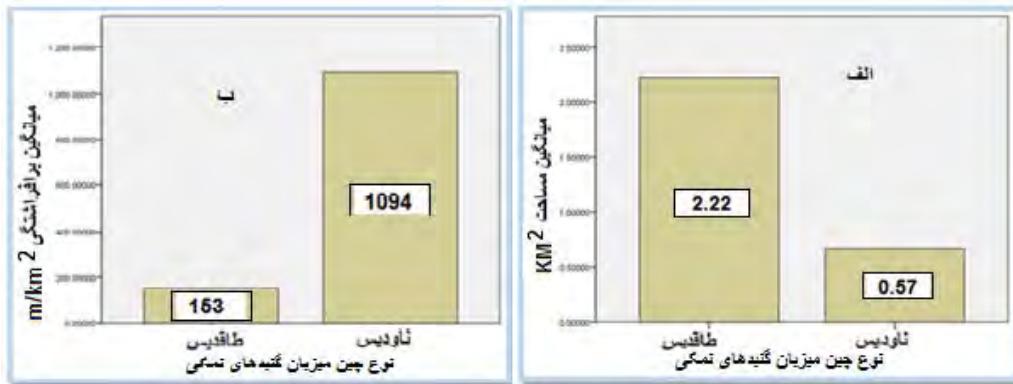
ضریب کشیدگی باتراکم گسل‌ها	ضریب کشیدگیباگ سل مجاور	ضریب کشیدگی با گسل تبریز	ضریب کشیدگی با گسل تبریز	ضریب برافراشتگی باتراکم گسل‌ها	ضریب برافراشتگی با گسل مجاور	ضریب برافراشتگی با گسل تبریز	مساحت باتراکم گسل‌ها	مساحت با گسل مجاور	مساحت با گسل تبریز	همبستگی گروه گنبدها	نوبت
+0.038	+0.185	+0.07 ₁	-0.158	-0.138	-0.16	-0.032	+0.25	+0		ناودیسی	۱
-0.29	-0.28	+0.32	-0.1	+0.077	+0.045	+0.032	+25	+0		طاقدیسی	۲
+0.019	+0.077	-0.029	-0.238	-0.164	-0.066	-0.012	-0.017	+0.118		کل گنیدها	۳

۵. مقایسه میانگین‌های پارامترهای گنبدهای داخل ناودیس‌ها با گنبدهای داخل طاقدیس‌ها

بعد از بررسی روابط بین ویژگی‌های مورفومتری گنبدهای داخل ساختارهای ناودیسی و طاقدیسی با گسل‌ها، در ادامه بررسی تطبیقی و مقایسه‌ای بین ویژگی‌های هر دو ساختار ارائه می‌شود.

۱.۵. مقایسه میانگین ضریب برافراشتگی و مساحت گنبدهای داخل ناودیس‌ها با گنبدهای داخل طاقدیس‌ها

مطابق شکل(۱۴) میانگین مساحت گنبدهای داخل طاقدیس‌ها $\frac{3}{33}$ برابر بیشتراز مساحت گنبدهای داخل ناودیس‌ها است و زیاد بودن مساحت گنبدهای طاقدیسی به دلیل دوری این گنبدها از گسل تبریز و تراکم بالای گسل‌ها است. مساحت بالا، موجب کم بودن ضریب برافراشتگی در گنبدهای طاقدیسی نسبت به گنبدهای ناودیسی شده است.



شکل ۱۴: نمودار مقایسه میانگین مساحت (الف) و خریب برافراشتگی (ب) گندلهای داخل ناؤدیس با داخل طاقدیس

۲.۵. مقایسه میانگین ضریب کشیدگی و فاصله از گسل تبریز در گندلهای ناؤدیسی با گندلهای طاقدیسی

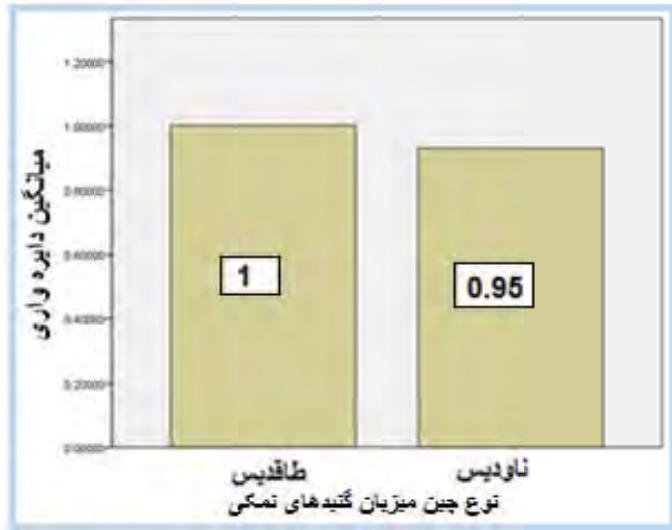
میانگین ضریب کشیدگی گندلهای داخل طاقدیس‌ها ۷/۷ میانگین مساحت گندلهای داخل ناؤدیس‌ها است (شکل الف) (۱۵) و در مقابل فاصله آن‌ها از گسل تبریز حدود ۲ برابر بیشتر از گندلهای ناؤدیسی است (شکل ب). این مطلب نشان از تأثیرپذیری بیشتر و کشیدگی گندلهای ناؤدیسی نسبت به گندلهای نمکی طاقدیسی در امتداد گسل تبریز است



شکل ۱۵: نمودار مقایسه میانگین ضریب کشیدگی (الف) و میانگین فاصله از گسل تبریز (ب) در گندلهای ناؤدیسی با گندلهای طاقدیسی

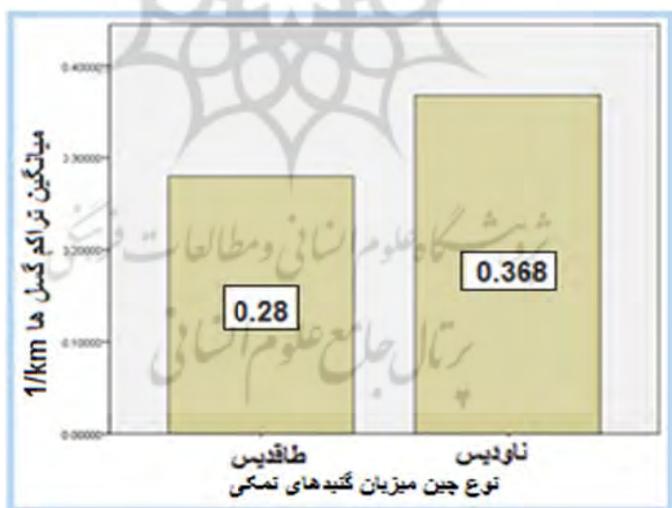
۳.۵. مقایسه میانگین دایره‌واری گندلهای داخل ناؤدیسی با گندلهای داخل طاقدیسی

میانگین ضریب دایره‌واری بر عکس میانگین ضریب کشیدگی در گندلهای داخل طاقدیس‌ها ۱/۱۶ برابر بیشتر از میانگین ضریب دایره‌واری گندلهای داخل ناؤدیس‌ها است (شکل ب). این امر به دلیل دوری این گندلهای از گسل تبریز نسبت به گندلهای ناؤدیسی می‌باشد.



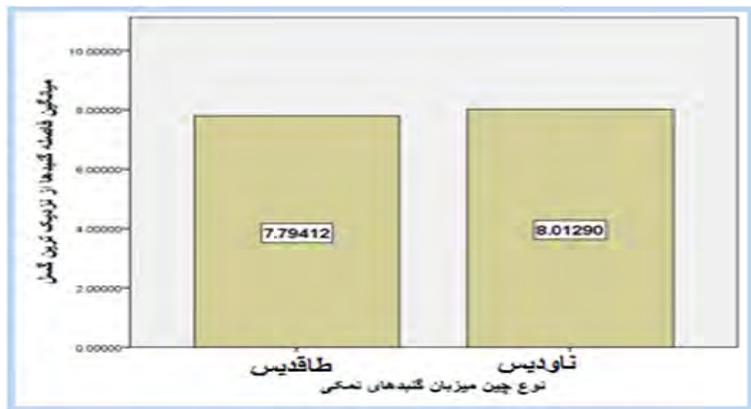
شکل ۱۶: نمودار مقایسه میانگین ضریب دارهواری در گنبدهای داخل ناؤدیس‌ها با گنبدهای داخل طاقدیس‌ها

۵.۴. مقایسه میانگین تراکم گسل‌ها در گنبدهای داخل ناؤدیس‌ها با گنبدهای داخل طاقدیس‌ها
میانگین تراکم گسل‌ها در گنبدهای داخل طاقدیس ها ۷۶٪ میانگین مساحت گنبدهای داخل ناؤدیس‌ها است (شکل ۱۷). تراکم بالا موجب می‌شود که روبارهای به راحتی و در سطح بسیار بالا رانده شوند، در نتیجه مساحت گنبدها زیاد و در عوض ضریب برافراشتگی و کشیدگی گنبدها کم باشد



شکل ۱۷: نمودار مقایسه میانگین تراکم گسل‌ها در گنبدهای داخل ناؤدیس‌ها با گنبدهای داخل طاقدی‌ها

۵.۵. مقایسه میانگین فاصله از نزدیک‌ترین گسل
میانگین فاصله از نزدیک‌ترین گسل‌ها در گنبدهای داخل طاقدیس‌ها ۹۸٪ میانگین مساحت گنبدهای داخل ناؤدیس‌ها است (شکل ۱۸). مساوی بودن فاصله گنبدها از نزدیک‌ترین گسل‌ها (گسل‌های مجاور گنبدها) موجب تأثیر یکسان این نوع گسل‌ها در ویژگی‌های مورفومتری گنبدهای ناؤدیسی و طاقدیسی می‌شود.



شکل ۱۸: نمودار مقایسه میانگین فاصله نزدیک‌ترین گسل‌ها در گنبد‌های داخل ناآودیس‌ها با گنبد‌های داخل طاق‌دیس‌ها

پارامترهای آماری دو گروه گنبد‌های داخل طاق‌دیس، گنبد‌های داخل ناآودیس و کل گنبد‌ها جهت مقایسه در جدول (۴) آمده است.

جدول ۴: مقایسه پارامترهای آماری گنبد‌های داخل طاق‌دیس، گنبد‌های داخل ناآودیس و کل گنبد‌ها

محیط km	تراکم گسل 1/km	دایره واری	فاصله از گسل محاور km	فاصله از گسل تبریز km	برافراشتگی m/km	ΔH m	کشیدگی	مساحت km²	پارامترهای مورفومتری
									شاخص‌های آماری
0.265	0.032	0.1	0	0	12.38	6	1.07	0.003	میانگین کل گنبد‌ها
12.7	1.66	2.66	4	57.56	4151	358	9.1	10.2	ماگزینم کل گنبد‌ها
3.013	0.33936	0.97	0.574	12.14	770.628	96.66	2.09	1.235	میانگین کل گنبد‌ها
2.96	0.29	0.47	1.15	15.15	1117.36	78.32	1.35	2.25	انحراف میانگین کل گنبد‌ها
12.43	1.63	2.56	4	57.56	4138.6	352	8.03	10.2	دامنه تغییرات کل گنبد‌ها
0.982	0.855	0.48	2.00	1.25	1.45	0.81	0.65	1.82	ضریب تغییرات کل
0.982	0.855	0.48	2.00	1.25	1.45	0.81	0.65	1.82	میانگین داخل ناآودیس‌ها
1.21	0.03	0.2	0	0	12.4	25	1.1	.12	ماگزینم داخل ناآودیس‌ها
0.36	0.89	8.34	0.43	7.98	1180	78.48	2.4	0.70	میانگین داخل ناآودیس‌ها
4.+6	0.308	1.0	0.9	19.1	162.1	128	1.7	2.11	دامنه تغییرات داخل ناآودیس
1.39	0.76	2.5	4.0	57.6	922.6	333.3	2.4	8.57	انحراف میانگین داخل ناآودیس
3.86	0.85	0.29	10	0.82	0.78	4.26	1	1	ضریب تغییرات داخل ناآودیس
0.1	15	3	0	0	15.2	6	1.1	.003	میانگین داخل طاق‌دیس‌ها
12.70	1.66	2.08	4.0	41.0	4151.00	288.00	9.10	10.20	ماگزینم طاق‌دیس‌ها
4.6	0.31	1.016	0.94	19	160	129	1.8	2.2	میانگین داخل طاق‌دیس
2.45	.31	.44	1.02	11.89	1291.4	62.54	1.63	1.97	انحراف میانگین داخل طاق‌دیس
12.43	1.60	1.98	4.00	41.00	4135.80	282.00	8.03	10.19	دامنه تغییرات داخل طاق‌دیس
1.18	0.86	0.5	2.32	1.48	1.12	0.8	0.67	2.81	ضریب تغییرات داخل طاق‌دیس

۶- نتیجه‌گیری

یکی از پدیدهای لندفرم‌های جالب ژئومورفولوژی، گنبد‌های نمکی است. از جمله نواحی دیاپیریسم نمکی ایران، شمال غرب آن می‌باشد. با بررسی‌های میدانی بیش از ۵۰ گنبد نمکی در شمال غرب ایران شناسایی شده است که از بین آن‌ها ۴۸ گنبد در ابعاد قابل اندازه‌گیری اشکلی را به وجود آورده‌اند. در حالت کلی گنبد‌های آذربایجان نسبت به سایر مناطق ایران کوچک، جوان و کم عمق‌تر بوده، اما دارای تراکم زیاد هستند. براساس محاسبات پژوهش حاضر، تراکم گنبد‌های شمال غرب ایران ۳ برابر بیشتر و میانگین مساحت آن‌ها ۲۰ کمتر از گنبد‌های نمکی جنوب ایران است. از نظر تشکیلات زمین‌شناسی بیشتر

گنبدهای نمکی شمال غرب ایران مربوط به سازند قرمز بالاییسا سن میوسن، تعدادی از گنبدها مربوط به سازند قمیا سن الیگو- میوسن و تنها یک گنبد مربوط به سازند قرمز زیرین با سن ائوسن می باشد. بررسی نوع چین های موجود در رسوبات تبخیری منطقه نشان می دهد که ابعاد چین های طاقدیسی کوچک بوده و اغلب دچار فرسایش شده اند، در حالی که ناویدیس- های منطقه بسیار بزرگ، سالم و دارای محور شبیدار هستند. بعد از شناسایی گنبدهای نمکی شمال غرب و نوع چین میزبان آن ها، در تحقیق حاضر سعی شده تأثیر تفاوت های مورفومتری چین های میزبان بر ویژگی های کمی گنبدهای نمکی داخل آن ها مشخص شود. برای این منظور گنبدهای نمکی شمال غرب ایران با توجه به نوع چین میزبان به دو گروه، گنبدهای نمکی داخل یا حاشیه ناویدیس ها و گنبدهای نمکی داخل طاقدیس ها، طبقه بندی شده و میزان و نوع روابط بین ویژگی های کمی هر گروه با گسل های منطقه مورد بررسی قرار گرفته و سپس ویژگی های دو گروه با هم مقایسه شده اند.

نتایج مشخص می کند که بین اغلب پارامترها ارتباطنژدی کی وجود دارد. در مواردی نیز بین پارامترهای مورفومتری و گسل ها ارتباطی دیده نمی شود که این مسئله می تواند به دلیل دخالت عوامل دیگری غیر از گسل ها و چین خودگی ها، مثل ماقمایتیسم، ضخامت لایه نمکی، وزن رویاره ها وغیره باشد.

در حالت کلی اکثر گنبدهای نمکی داخل ناویدیس ها دارای ساختار تک شیبی بوده و نسبت به گنبدهای داخل، طاقدیس ها بیشتر تحت تأثیر گسل ها هستند، در نتیجه به تبعیت از آن ها دارای ضریب کشیدگی زیادی می باشند. از سویی دیگر به خاطر این که نمک به راحتی توانسته در امتداد گسل ها بالا بیاید، موجب بالا زدگی روباره در سطح زیاد نشده و در نتیجه مساحت گنبدهای نمکی داخل ناویدیس ها کمتر و در مقابل ضریب برافراشتگی آن ها زیاد است. در مقابل، گنبدهای نمکی داخل ساختارهای طاقدیسی فاصله زیادی از گسل تبریز دارند و به این خاطر ویژگی های مورفومتری آن ها کمتر تحت تأثیر گسل ها بوده و لذا دارای مساحت زیاد است، اما ضریب برافراشتگی و ضریب کشیدگی کمتر می باشند.

منابع

- اسدیان، فریده، محسن پور کرمانی و مهران آرین، (۱۳۸۶)، ژئومورفولوژی ساختمان ی ساختارهای نمکی در گستره گرم سار، لاس جرد، پژوهش های جغرافیایی، شماره ۴۰، تابستان، ص ۷۵-۸۴
- بیتس.ل، (۱۳۶۹)، زمین شناسی سنگ ها و کانی های صنعتی، چاپ دوم، ترجمه صمد علی پور، انتشارات جهاد دانشگاهی ارومیه، ص ۳۶۵
- پتی، جان، جان فرنسیس، (۱۳۶۹)- سنگ های رسوی و شیمیایی و بیوشیمیایی، چاپ دوم، ترجمه محمد حسین آدابی، انتشارات آستان قدس رضوی، ص ۳۴۴
- پور کرمانی، محسن، احمد دیب، (۱۳۸۳)، زمین شناسی ساختمان، چاپ چهارم، انتشارات دانشگاه پیام نور، ص ۲۸۷
- ثروتی، محمدرضا، (۱۳۸۱)، ژئومورفولوژی منطقه ای ایران، انتشارات سازمان جغرافیایی وزارت دفاع و پشتیبانی نیروهای مسلح، ص ۱۵۷
- جلیل پور، محمد، (۱۳۹۰)، بررسی ساختاری گنبد نمکی خواجه در شمال شرق تبریز با هدف بررسی امکان ذخیره سازی گاز، پایان نامه کارشناسی ارشد، دانشکده علوم طبیعی دانشگاه تبریز، استادان راهنمای محسن مؤید و زمانی، ص ۱۷۲
- درویش زاده، علی، (۱۳۶۹)، ویژگی های زمین شناسی نمک های این فرا کامبرین خلیج فارس، مجموعه مقالات دیا پیریسم، جلد اول، انتشارات سازمان زمین شناسی کشور، ص ۱۰۸-۸۱
- رجبی، معصومه، مریم بیاتی خطیبی، (۱۳۹۰)، ژئومورفولوژی شمال غرب ایران، انتشارات دانشگاه تبریز، ص ۲۷۸

- رجی، معصومه، علیشیری طرزم، (۱۳۸۸)، تکتونیک نمکی و آثار ژئومورفولوژیکی آن در آذربایجان، مطالعه موردی: گندهای نمکی شمال غرب تبریز، فصل نامه جغرافیا و توسعه، سال هفتم، شماره پیاپی ۱۶، ص ۴۷-۷۰.
- زمردیان، محمد جعفر، (۱۳۸۱)، ژئومورفولوژی ایران، جلد ۱، چاپ دوم، انتشارات دانشگاه فردوسی، ص ۲۷۶.
- ساکت، علی، (۱۳۸۴)، گندهای نمکی ایران، سایت پایگاه ملی داده‌های علوم زمین کشور، ص ۷۸.
- شیری طرزم، علی، (۱۳۸۵)- پژوهشی درویزگی‌های ژئومورفولوژیکی حوضه سنج چای، پایان‌نامه کارشناسی ارشد، دانشکده علوم انسانی و اجتماعی دانشگاه تبریز، استاد راهنمای معصومه رجی، ص ۲۱۵.
- صیرفیان، علی، (۱۳۷۱)، زمین‌شناسی نفت، انتشارات ذره اراك، ص ۳۰۷.
- مدنی، حسن، (۱۳۶۹)، زمین‌شناسی ساختمانی و تکتونیک، چاپ دوم، انتشارات دفتر مرکزی جهاد دانشگاهی، ص ۶۵۹.
- Billings, M. P. (2003), **Structural Geology**, Third Edition, Prentice Hall, New Jersey, pp 606.
- Davoudzadeh.M (1990), **Some Aspects Of The Salt Diapyrism In The Southern Iran**, Proceeding of Symposium on Diapyrism with special reference to Iran, Geol .Survey, Vol 2, pp. 97-107.
- Jackson, M.P.A & Talbot, C.J (1960)**Advances In Salt Tectonics**, Continental Deformation, Ed, by P.L. Hancock, Pergamum press Ltd, Oxford, pp 173-176.
- Jenyon .M. K. (1986), **Salt Tectonics**, Elsevier, pp 191.
- Lerche.I, O'Brien J.J. (1987), **Dynamical Geology of Salt and Related Strictures**, Academic press, Inc., Orlando, p 832.
- Kent .P.E. (1987), **In Dynamical Geology Of Salt And Related Strictures**, Ed by Lerche.I,O'Brien J.J, pp.3-37.

پژوهشگاه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی
پرستال جامع علوم انسانی