

خاستگاه و تحولات ماگماهای بازالتی کواترنری شمال باختری آذربایجان (بورلان تا گنبد) با استفاده از بررسی‌های ایزوتوپی Sr- Nd

منیره خیرخواه* و محمدحاشم امامی^۱

^۱ پژوهشکده علوم زمین، سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی ایران، تهران، ایران
تاریخ دریافت: ۱۳۸۷/۱۲/۱۷ تاریخ پذیرش: ۱۳۸۸/۰۹/۲۸

چکیده

در منتهی‌الیه شمال باختری ایران، در منطقه آذربایجان غربی سنگ‌های آتشفشانی بازیک در طی کواترنری گسترش وسیعی یافته‌اند. این منطقه در بخش میانی کوهزاد آلپ- هیمالیا و در فلات مرتفع ایران -ترکیه در آناتولی خاوری واقع شده است. گدازه‌های بازیک کواترنری با طیف ترکیبی متنوعی از بازالت قلیایی، بازالت آندزیتی، تراکی بازالت آندزیتی تا تراکیت و با گستره وسیع بر روی نهشته‌های رسوبی قرار گرفته‌اند. این سنگ‌ها که از مراکز آتشفشانی، شکستگی‌های ژرف، گسل‌های امتدادلغز در حوضه‌های فرآکشی برون ریزی داشته‌اند، از ویژگی‌های ساختاری و سنگ‌شناختی متفاوتی برخوردارند. در راستای پژوهش بر روند تکامل و منشأ ماگماهای بازالتی منطقه و بر اساس بررسی‌های صحرایی، سنگ‌نگاری و سنگ‌شناسی، ده نمونه از منطقه برای بررسی‌های ایزوتوپی نسبت‌های $^{87}\text{Sr}/^{86}\text{Sr}$ ، $^{143}\text{Nd}/^{144}\text{Nd}$ انتخاب شد که حاصل آن مقایسه با داده‌های ایزوتوپی سنگ‌های بازالتی مشابه در ترکیه است. تفسیر بررسی‌های ایزوتوپی بر روی نمونه‌های بازیک آذربایجان گویای آن است که منشأ ماگماهای بازالتی در شمال باختری آذربایجان، گوشته‌ای و در محدوده ترکیب کلی زمین (Bulk Earth) واقع شده‌اند. ترکیب سنگ‌های بازالتی شمال منطقه گوشته تا حدودی تهی شده (depleted mantle) است که در مناطق جنوبی همراه با آرایش پوسته‌ای می‌باشند.

کلیدواژه‌ها: آذربایجان غربی، گدازه‌های بازیک کواترنری، بررسی‌های ایزوتوپی، ماگماهای اولیه، گوشته تهی شده، آرایش پوسته‌ای.

E_mail: Kheirkhah.monireh@gmail.com

* نویسنده مسئول: منیره خیرخواه

۱- مقدمه

گستره وسیع بازالت‌های کواترنری آذربایجان غربی در شناخت ماهیت ماگمای اولیه منطقه و فرایندهای مؤثر از اهمیت ویژه‌ای برخوردار است. دارد که در شناخت سرگذشت بخش مهمی از ماگماتیسیم جوان ایران و تحولات ماگمایی احتمالی، حائز اهمیت است. منطقه مورد مطالعه در طول‌های جغرافیایی 37° و 47° و عرض شمالی در استان آذربایجان غربی واقع شده است. و 47° تا 37° و 44° و 45° و 46° و 47° و 48° و 49° و 50° و 51° و 52° و 53° و 54° و 55° و 56° و 57° و 58° و 59° و 60° و 61° و 62° و 63° و 64° و 65° و 66° و 67° و 68° و 69° و 70° و 71° و 72° و 73° و 74° و 75° و 76° و 77° و 78° و 79° و 80° و 81° و 82° و 83° و 84° و 85° و 86° و 87° و 88° و 89° و 90° و 91° و 92° و 93° و 94° و 95° و 96° و 97° و 98° و 99° و 100° و 101° و 102° و 103° و 104° و 105° و 106° و 107° و 108° و 109° و 110° و 111° و 112° و 113° و 114° و 115° و 116° و 117° و 118° و 119° و 120° و 121° و 122° و 123° و 124° و 125° و 126° و 127° و 128° و 129° و 130° و 131° و 132° و 133° و 134° و 135° و 136° و 137° و 138° و 139° و 140° و 141° و 142° و 143° و 144° و 145° و 146° و 147° و 148° و 149° و 150° و 151° و 152° و 153° و 154° و 155° و 156° و 157° و 158° و 159° و 160° و 161° و 162° و 163° و 164° و 165° و 166° و 167° و 168° و 169° و 170° و 171° و 172° و 173° و 174° و 175° و 176° و 177° و 178° و 179° و 180° و 181° و 182° و 183° و 184° و 185° و 186° و 187° و 188° و 189° و 190° و 191° و 192° و 193° و 194° و 195° و 196° و 197° و 198° و 199° و 200° و 201° و 202° و 203° و 204° و 205° و 206° و 207° و 208° و 209° و 210° و 211° و 212° و 213° و 214° و 215° و 216° و 217° و 218° و 219° و 220° و 221° و 222° و 223° و 224° و 225° و 226° و 227° و 228° و 229° و 230° و 231° و 232° و 233° و 234° و 235° و 236° و 237° و 238° و 239° و 240° و 241° و 242° و 243° و 244° و 245° و 246° و 247° و 248° و 249° و 250° و 251° و 252° و 253° و 254° و 255° و 256° و 257° و 258° و 259° و 260° و 261° و 262° و 263° و 264° و 265° و 266° و 267° و 268° و 269° و 270° و 271° و 272° و 273° و 274° و 275° و 276° و 277° و 278° و 279° و 280° و 281° و 282° و 283° و 284° و 285° و 286° و 287° و 288° و 289° و 290° و 291° و 292° و 293° و 294° و 295° و 296° و 297° و 298° و 299° و 300° و 301° و 302° و 303° و 304° و 305° و 306° و 307° و 308° و 309° و 310° و 311° و 312° و 313° و 314° و 315° و 316° و 317° و 318° و 319° و 320° و 321° و 322° و 323° و 324° و 325° و 326° و 327° و 328° و 329° و 330° و 331° و 332° و 333° و 334° و 335° و 336° و 337° و 338° و 339° و 340° و 341° و 342° و 343° و 344° و 345° و 346° و 347° و 348° و 349° و 350° و 351° و 352° و 353° و 354° و 355° و 356° و 357° و 358° و 359° و 360° و 361° و 362° و 363° و 364° و 365° و 366° و 367° و 368° و 369° و 370° و 371° و 372° و 373° و 374° و 375° و 376° و 377° و 378° و 379° و 380° و 381° و 382° و 383° و 384° و 385° و 386° و 387° و 388° و 389° و 390° و 391° و 392° و 393° و 394° و 395° و 396° و 397° و 398° و 399° و 400° و 401° و 402° و 403° و 404° و 405° و 406° و 407° و 408° و 409° و 410° و 411° و 412° و 413° و 414° و 415° و 416° و 417° و 418° و 419° و 420° و 421° و 422° و 423° و 424° و 425° و 426° و 427° و 428° و 429° و 430° و 431° و 432° و 433° و 434° و 435° و 436° و 437° و 438° و 439° و 440° و 441° و 442° و 443° و 444° و 445° و 446° و 447° و 448° و 449° و 450° و 451° و 452° و 453° و 454° و 455° و 456° و 457° و 458° و 459° و 460° و 461° و 462° و 463° و 464° و 465° و 466° و 467° و 468° و 469° و 470° و 471° و 472° و 473° و 474° و 475° و 476° و 477° و 478° و 479° و 480° و 481° و 482° و 483° و 484° و 485° و 486° و 487° و 488° و 489° و 490° و 491° و 492° و 493° و 494° و 495° و 496° و 497° و 498° و 499° و 500° و 501° و 502° و 503° و 504° و 505° و 506° و 507° و 508° و 509° و 510° و 511° و 512° و 513° و 514° و 515° و 516° و 517° و 518° و 519° و 520° و 521° و 522° و 523° و 524° و 525° و 526° و 527° و 528° و 529° و 530° و 531° و 532° و 533° و 534° و 535° و 536° و 537° و 538° و 539° و 540° و 541° و 542° و 543° و 544° و 545° و 546° و 547° و 548° و 549° و 550° و 551° و 552° و 553° و 554° و 555° و 556° و 557° و 558° و 559° و 560° و 561° و 562° و 563° و 564° و 565° و 566° و 567° و 568° و 569° و 570° و 571° و 572° و 573° و 574° و 575° و 576° و 577° و 578° و 579° و 580° و 581° و 582° و 583° و 584° و 585° و 586° و 587° و 588° و 589° و 590° و 591° و 592° و 593° و 594° و 595° و 596° و 597° و 598° و 599° و 600° و 601° و 602° و 603° و 604° و 605° و 606° و 607° و 608° و 609° و 610° و 611° و 612° و 613° و 614° و 615° و 616° و 617° و 618° و 619° و 620° و 621° و 622° و 623° و 624° و 625° و 626° و 627° و 628° و 629° و 630° و 631° و 632° و 633° و 634° و 635° و 636° و 637° و 638° و 639° و 640° و 641° و 642° و 643° و 644° و 645° و 646° و 647° و 648° و 649° و 650° و 651° و 652° و 653° و 654° و 655° و 656° و 657° و 658° و 659° و 660° و 661° و 662° و 663° و 664° و 665° و 666° و 667° و 668° و 669° و 670° و 671° و 672° و 673° و 674° و 675° و 676° و 677° و 678° و 679° و 680° و 681° و 682° و 683° و 684° و 685° و 686° و 687° و 688° و 689° و 690° و 691° و 692° و 693° و 694° و 695° و 696° و 697° و 698° و 699° و 700° و 701° و 702° و 703° و 704° و 705° و 706° و 707° و 708° و 709° و 710° و 711° و 712° و 713° و 714° و 715° و 716° و 717° و 718° و 719° و 720° و 721° و 722° و 723° و 724° و 725° و 726° و 727° و 728° و 729° و 730° و 731° و 732° و 733° و 734° و 735° و 736° و 737° و 738° و 739° و 740° و 741° و 742° و 743° و 744° و 745° و 746° و 747° و 748° و 749° و 750° و 751° و 752° و 753° و 754° و 755° و 756° و 757° و 758° و 759° و 760° و 761° و 762° و 763° و 764° و 765° و 766° و 767° و 768° و 769° و 770° و 771° و 772° و 773° و 774° و 775° و 776° و 777° و 778° و 779° و 780° و 781° و 782° و 783° و 784° و 785° و 786° و 787° و 788° و 789° و 790° و 791° و 792° و 793° و 794° و 795° و 796° و 797° و 798° و 799° و 800° و 801° و 802° و 803° و 804° و 805° و 806° و 807° و 808° و 809° و 810° و 811° و 812° و 813° و 814° و 815° و 816° و 817° و 818° و 819° و 820° و 821° و 822° و 823° و 824° و 825° و 826° و 827° و 828° و 829° و 830° و 831° و 832° و 833° و 834° و 835° و 836° و 837° و 838° و 839° و 840° و 841° و 842° و 843° و 844° و 845° و 846° و 847° و 848° و 849° و 850° و 851° و 852° و 853° و 854° و 855° و 856° و 857° و 858° و 859° و 860° و 861° و 862° و 863° و 864° و 865° و 866° و 867° و 868° و 869° و 870° و 871° و 872° و 873° و 874° و 875° و 876° و 877° و 878° و 879° و 880° و 881° و 882° و 883° و 884° و 885° و 886° و 887° و 888° و 889° و 890° و 891° و 892° و 893° و 894° و 895° و 896° و 897° و 898

آذربایجان غربی در برابر فاصله فرضی از یکدیگر (نمودارهای ۹ و ۸) و با مقایسه با بازالت‌های آارات و تندورک (Pearce et al., 1990)، از سمت شمال باختری تا جنوب خاوری منطقه از نسبت‌های ایزوتوپی Nd بازالت‌ها کاسته و بر نسبت‌های ایزوتوپی Sr آنها افزوده می‌شود. بازالت‌های آارات هم‌روند با بازالت‌های مناطق شمالی و تراکی بازالت‌های تندورک هم‌روند با نمونه‌های چالدران قرار گرفته‌اند.

در نمودار همبستگی ایزوتوپی $^{143}\text{Nd}/^{144}\text{Nd}$ در برابر $^{87}\text{Sr}/^{86}\text{Sr}$ (Rollinson, 1993)، گرچه منشأ بازالت‌ها، گوشته‌ای و در محدوده آرایه گوشته واقع شده‌اند، نمونه‌های شمالی منطقه و نمونه‌های آارات و تندورک در محدوده گوشته نسبتاً تهی شده با نسبت Rb/Sr پایین و Sm/Nd بالاتر (از عناصر REE سبک تهی شده‌اند) قرار گرفته‌اند، (نمودار ۱۰) در حالی که نمونه‌های مناطق دیگر آذربایجان غربی عموماً در محدوده ترکیب اصلی زمین (BSE) واقع شده و در نسبت $^{87}\text{Sr}/^{86}\text{Sr}$ غنی‌شدگی دارند. برای بررسی بازالت‌های قاره‌ای در آرایه گوشته‌ای از نمودار تغییرات نسبت‌های ایزوتوپی $^{143}\text{Nd}/^{144}\text{Nd}$ در برابر $^{87}\text{Sr}/^{86}\text{Sr}$ برای نمونه‌های منطقه استفاده شده است. (نمودار ۱۱)، که بر پایه نسبت‌های ایزوتوپی Nd در CHUR و Sr در UR است. نمودار (بر اساس Faure, 1986)، برای سادگی در تفسیر داده‌ها به چهار بخش تقسیم شده است، بازالت‌های آذربایجان غربی در محدوده بخش‌های اول و دوم و چهارم واقع شده‌اند. بازالت‌های شمالی منطقه، در محدوده بخش دوم (آرایه گوشته‌ای) با نسبت‌های Sm/Nd بالاتر ($f_{\text{Sm}} > 0$) نسبت به CHUR و نسبت‌های پایین تر Rb/Sr ($f_{\text{Rb}} < 0$) در مقایسه با UR، واقع شده‌اند، ویژگی یاد شده ناشی از مواد جامد برجای مانده از ذوب بخشی گوشته تفریق نیافته است (Faure, 1986). در زیر قاره‌ها، ماگمایی تهی‌شده، متشکل از جامدات باقی‌مانده با نسبت Sm/Nd بالا و نسبت Rb/Sr پایین است (Ajlegre et al., 1982). نمونه‌های چالدران در بخش اول واقع شده‌اند که دارای نسبت‌های Sm/Nd ($f_{\text{Sm}} > 0$) و Rb/Sr ($f_{\text{Rb}} > 0$) بزرگ‌تر از مقادیر موجود در UR و CHUR هستند که ناشی از منشأ غنی از Rb این سنگ‌ها است.

نمونه‌های مناطق جنوبی (بویژه سلما) با نسبت‌های پایین Sm/Nd ($f_{\text{Sm}} < 0$)، تهی از Sm و نسبت‌های بالا Rb/Sr ($f_{\text{Rb}} > 0$) غنی از Rb هستند، به احتمال، از منابع غنی از Rb و تهی از Sm مشتق شده‌اند و می‌تواند بر اثر آلایش ماگمای مشتق از مواد برجای مانده از سنگ‌های آذرین و دگرگونی پوسته قاره‌ای، تشکیل شده و فرآورده نهایی تفریق ژئوشیمیایی گوشته باشد که گویای آلودگی پوسته‌ای و آلایش ماگمای اولیه این سنگ‌ها هستند. سنگ‌هایی که در این بخش واقع می‌شوند غنی از Rb و تهی از Sm هستند (Faure, 1986). تفاوت، در ویژگی‌های ژئوشیمیایی Sr-Rb و Sm-Nd ناشی از تفاوت مؤلفه‌های ایزوتوپی Nd و Sr در پوسته و گوشته زمین است که برای برآورد منشأ سنگ‌های آذرین استفاده می‌شود (Faure, 1986)، سنگ‌های پوسته‌ای نسبت‌های بالاتری از Rb/Sr و نسبت‌های پایین‌تری از Sm/Nd نسبت به منشأ ماگماهای گوشته‌ای دارند. در راستای مطالعه آلودگی منشأ ماگمای اولیه بازالت‌های منطقه از نمودارهای آلودگی ماگمایی برای نسبت‌های ایزوتوپی استفاده شده است. از تغییرات نسبت ایزوتوپی $^{87}\text{Sr}/^{86}\text{Sr}$ در برابر اکسیدهای عناصر اصلی می‌توان، تغییرات درجه ذوب بخشی یک منشأ همگن یا تبلور بخشی از ماگمای والد و آلایش پوسته قاره‌ای را تعیین نمود (Pearce et al., 1990).

در شکل ۱۲ بازالت‌های مناطق جنوبی (با درصد وزنی SiO_2 از ۴۶ تا ۵۲/۲۳ و با نسبت ایزوتوپی $^{87}\text{Sr}/^{86}\text{Sr}$ از ۰/۷۰۴۹۷۹ تا ۰/۷۰۵۷۰۵) در روند فرایند آلایش، هضم و تفریق واقع شده‌اند که تأثیر آلودگی پوسته‌ای را در سنگ‌های منشأ نشان می‌دهند. بازالت‌های مناطق شمالی از بورلان به سمت ماکو در روند فرایند افزایش تبلور بخشی و کاهش ذوب بخشی قرار دارند. در شکل ۱۳، بازالت‌های مناطق جنوبی (با درصد وزنی MgO از ۳/۸۵ تا ۱۱/۴۶

– ماکو – پلدشت و برخی از نمونه‌های سلما در محدوده قلیایی و نمونه‌های شمال ماکو، سلما و باختر ارومیه در محدوده نیمه قلیایی قرار دارند.

۴- مروری بر فعالیت‌های آتشفشانی آارات و تندورک در طی کواترنری

باتوجه به نزدیکی آتشفشان‌های آارات و تندورک، با فعالیت آتشفشانی کواترنری آذربایجان غربی ایران و جاری شدن روانه‌های بازالتی در شمال منطقه (ماکو) در طی کواترنری، این دو منطقه (شکل ۵) مورد مطالعه و مقایسه قرار گرفته‌اند. گدازه‌های آندزی بازالتی آارات از دهانه‌های آتشفشانی (کراترها) در امتداد دامنه‌ها به شکل جریان‌های طنابی و گدازه‌های آبر روی آبرفت‌های جوان کواترنری آذربایجان غربی تشکیل روانه‌های بازالتی و گاه فوران‌های انفجاری (خاکستر و روانه‌های گلی) داده‌اند. آتشفشان تندورک که در ۵۰ کیلومتری جنوب آارات، در نزدیکی مرز ایران (چالدران)، در امتداد گسل امتداد لغز Bulik Golu با محوری طویل و روندی شمالی- جنوبی واقع شده است و متشکل از گدازه‌های بازالتی، گدازه‌های تراکیتی و لایه‌های متوالی از سنگ‌های آذرآواری است. در زمانی که آارات دوره خاموشی را آغاز کرده، تندورک هنوز فعال (حدود ۲۵۰۰ سال پیش) بوده است. گدازه‌های آارات (بر اساس نمودار Le Bas et al., 1986) در محدوده‌های فقیر و غنی از سیلیس قرار گرفته‌اند و گدازه‌های تندورک در محدوده فقیر از سیلیس واقع شده‌اند. در نمودار ترکیبی Irvine and Baragar (1971) گدازه‌های آارات در محدوده نیمه قلیایی و گدازه‌های تندورک در محدوده قلیایی قرار دارند (شکل ۶).

۵- مطالعه نسبت‌های ایزوتوپی Sr و Nd نمونه‌های بازالتی منطقه

با توجه به اهمیت سنگ‌شناسی و سنگ‌زادی منشأ بازالت‌های منطقه، آزمایشات نسبت‌های ایزوتوپی $^{143}\text{Nd}/^{144}\text{Nd}$ و $^{87}\text{Sr}/^{86}\text{Sr}$ برای شناخت منشأ ماگمای اولیه و آلایش‌های ماگمایی تأثیر گذار انجام شده است. نتایج تجزیه‌ها در جدول ۱ آورده شده است. همان‌گونه که در این جدول دیده می‌شود، طیف ترکیبی نسبت‌های ایزوتوپی استرانسیم ($^{87}\text{Sr}/^{86}\text{Sr}$) نمونه‌های انتخابی این منطقه از ۰/۷۰۴۴۵۲ تا ۰/۷۰۵۷۰۵ متغیر است. در بازالت‌های منطقه چالدران (در جنوب کشمش تپه)، بیشینه این نسبت و در نمونه‌های بورلان (شمال ماکو) در مرز ترکیه، کمینه این نسبت دیده می‌شود. نسبت ایزوتوپی عنصر نئودیمیم ($^{143}\text{Nd}/^{144}\text{Nd}$) از ۰/۵۱۲۹۲۷ تا ۰/۵۱۲۹۲۳ متغیر است، که بیشترین نسبت ایزوتوپی این عنصر در بازالت‌های مسیر رودخانه زنگمار در شمال روستای قله تپه و کمترین آن مربوط به بازالت‌های دهانه آتشفشانی (کراتر) سلما است. در نمودار همبستگی ایزوتوپی Sr، Nd، نمونه‌های منطقه در نزدیکی محدوده ترکیب اصلی زمین (BSE)، نمونه‌های مناطق شمالی در محدوده گوشته تهی‌شده و نمونه‌های مناطق جنوبی در محدوده ترکیب اصلی زمین و در برخی مناطق (چالدران- سلما) با غنی‌شدگی بیشتری از نسبت $^{87}\text{Sr}/^{86}\text{Sr}$ قرار گرفته‌اند (شکل ۷)، پوسته قاره‌ای بیشتر دارای نسبت ایزوتوپی پایین‌تری از Nd و نسبت ایزوتوپی بالاتری از Sr است، در حالی که ماگمای گوشته‌ای رابطه‌ای معکوس را نشان می‌دهد (Best, 2001; Rollinson, 1993).

۶- نمودارهای مقایسه‌ای

با توجه به همجواری دو آتشفشان عمده تندورک و آارات در ترکیه با گستره بازالتی منطقه آذربایجان غربی در ایران، جاری شدن روانه‌های بازالتی آارات در شمال این منطقه در طی کواترنری و شباهت ویژگی‌های سنگ‌شناسی، ژئودینامیکی و ژئوشیمیایی سنگ‌های دو منطقه، داده‌های ایزوتوپی آنها با یکدیگر مقایسه شده‌اند (شکل‌های ۸ و ۹). با رسم نسبت‌های ایزوتوپی $^{143}\text{Nd}/^{144}\text{Nd}$ و $^{87}\text{Sr}/^{86}\text{Sr}$ بازالت‌های نواحی مختلف

منشأ ماگماهای تهی شده گوشته بالایی دارند. بازالت‌های مناطق جنوبی (سلماس)، باختر ارومیه و چالدران از نسبت K_2O/P_2O_5 کم تا متوسط و نسبت Sr بالاتری برخوردارند، بازالت‌هایی گوشته‌ای و با آلیش پوسته‌ای شدیدتری هستند. دیگر بازالت‌ها با نسبت ایزوتوپی Sr بیش از ۰/۷۰۸ و K_2O/P_2O_5 کم، منشأ سنگ کره گوشته‌ای (۳) را نشان می‌دهند که سنگ‌های بازالتی منطقه مورد مطالعه در این محدوده قرار ندارند و منشأ آنها از سنگ کره گوشته‌ای نمی‌باشد.

۷- نتیجه‌گیری

- سنگ‌های آتشفشانی کواترنری در منطقه آذربایجان غربی در شمال باختر ایران ایالت آتشفشانی قاره‌ای گسترده‌ای را در فلات مرتفع ایران- ترکیه در آناتولی خاوری و در کمربند آلپ-همالیای تشکیل داده‌اند که در بررسی‌های سنگ‌شناسی دارای طیف ترکیبی، بازالت تا موژه آریت هستند. با توجه به ویژگی‌های صحرایی و سنگ‌شناسی سنگ‌های بازیک کواترنری در ۵ محدوده شمال ماکو، بزرگان-ماکو-پلدشت، چالدران، سلماس و باختر ارومیه مورد بررسی قرار گرفته‌اند. گدازه‌های بازالتی آرات بخش وسیعی از شمال ماکو را پوشانیده و در منطقه چالدران خروج ماگمای بازالتی از محل شکستگی‌های ژرف با ترکیب تراکی بازالت تا تراکیت، مشابه با فعالیت آتشفشان تندروک در ترکیه است. - با مطالعه نسبت‌های ایزوتوپی $^{143}Nd/^{144}Nd$ و $^{87}Sr/^{86}Sr$ ۱۰ نمونه بازالت‌های منطقه عموماً در محدوده ترکیب کلی زمین (Bulk Earth) و برخی (شمال آذربایجان) در محدوده ترکیب گوشته‌ای به نسبت تهی شده، در محدوده آرایه گوشته‌ای قرار گرفته‌اند. - تراکی بازالت‌های چالدران از بیشترین نسبت ایزوتوپی $^{87}Sr/^{86}Sr$ و بازالت‌های شمال ماکو از کمترین این نسبت برخوردار است. بازالت‌های منطقه سلماس دارای کمترین نسبت $^{143}Nd/^{144}Nd$ و سنگ‌های بازالتی مسیر رودخانه زنگمار بیشترین این نسبت را دارا هستند. بازالت‌های شمالی منطقه (با مقادیر کمتر $^{87}Sr/^{86}Sr$) منشأ گوشته‌ای و تراکی بازالت‌های چالدران و سلماس (مقادیر بیشتر $^{87}Sr/^{86}Sr$) منشأ گوشته‌ای با آلیش پوسته‌ای را نشان می‌دهند. - از سمت شمال باختری تا جنوب خاوری منطقه از نسبت‌های ایزوتوپی Nd کاسته و بر نسبت‌های ایزوتوپی Sr افزوده می‌شود که روند افزایش آلیش پوسته‌ای به‌طور کامل محسوس است.

- بازالت‌های نواحی شمال منطقه دارای نسبت‌های Sm/Nd بالا و Rb/Sr کم هستند که مشابه جامدهای باقی مانده از ذوب بخشی گوشته تفریق یافته و به نسبت تهی شده با اندکی آلیش پوسته‌ای هستند.

- بازالت‌های چالدران از نسبت‌های Sm/Nd پایین Rb/Sr بالایی برخوردارند و با اندیس تفریق (F/M) بالا، گویای بازالت‌های تفریق یافته همراه با آلودگی پوسته‌ای به نسبت بالا هستند.

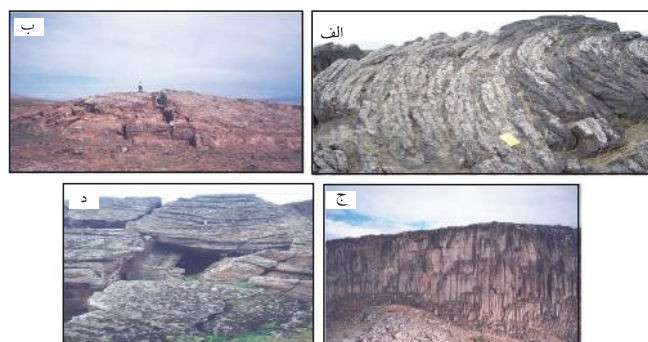
- بازالت‌های سلماس و باختر ارومیه نیز دارای نسبت‌های Sm/Nd تا حدودی پایین هستند اما با توجه به کمترین اندیس تفریق F/M، نشان از بازالت‌های گوشته‌ای کمتر تفریق یافته ولی با آلودگی پوسته‌ای اساسی دارند. بازالت‌های دهانه آتشفشانی سلماس دارای الیون‌های غنی از منیزیم (Fo=۸۸٪) هستند و نسبت ایزوتوپی $^{143}Nd/^{144}Nd$ پایین آنها نشان از آلودگی پوسته‌ای (شواهد سنگ‌نگاری نیز وجود بیگانه‌بلورهای کوارتز را در سنگ‌های منطقه و در نتیجه آلودگی پوسته‌ای را تأیید نموده است) دارد. - در مقایسه بازالت‌های منطقه مورد مطالعه با بازالت‌های کواترنری آرات و تندروک در ترکیه، بازالت‌های این مناطق به‌طور معمول در محدوده ترکیب اصلی زمین و با منشأ گوشته‌ای هستند. بازالت‌های شمال منطقه آذربایجان تشابه بسیاری با بازالت‌های همجوار یعنی آرات داشته و از گوشته به نسبت تهی شده ناشی شده‌اند. - بازالت‌های منطقه افزون بر متأثر بودن از منشأ تحت تأثیر دو فرایند تفریق ماگمایی در پوسته و آلودگی پوسته‌ای قرار گرفته‌اند. تراکی بازالت‌های چالدران قابل مقایسه با سنگ‌های بازیک منطقه تندروک ترکیه بوده و تفریق یافته‌ترین

و با نسبت ایزوتوپی $^{87}Sr/^{86}Sr$ از ۰/۷۰۴۹۷۹ تا ۰/۷۰۵۷۰۵) در روند آلیش پوسته‌ای قرار دارند و بازالت‌های مناطق شمالی از بورلان (شمال ماکو) به سمت ماکو در روند فرایند تبلور بخشی (FC) واقع شده‌اند.

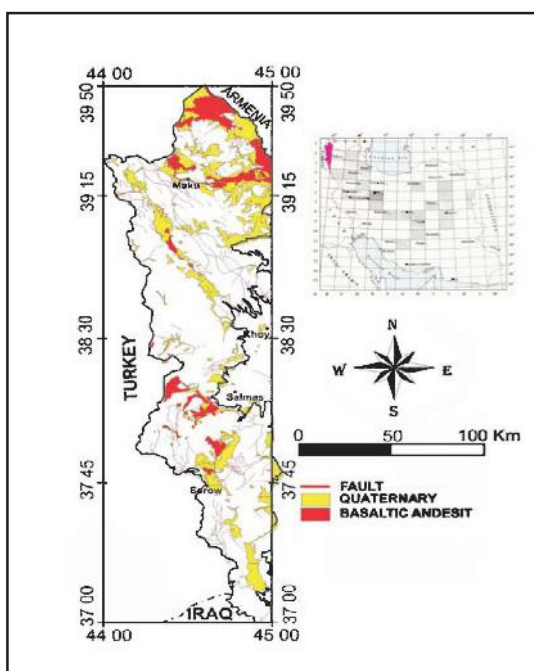
نسبت‌های بالای SiO_2 و پایین MgO در برابر نسبت ایزوتوپی Sr تحولات ماگماهای منشأ گوشته‌ای را نشان می‌دهد (Alici et al., 1998). بازالت‌های دهانه‌های آتشفشانی (کراتر) سلماس با $MgO= ۱۱/۴۶$ و $SiO_2=۴۸/۱۱$ آلیش نیافته‌ترین بازالت‌های منطقه و تراکی بازالت‌های منشوری چالدران با $MgO= ۳/۸۵$ ، $SiO_2= ۵۰/۴۳$ آلیش یافته‌ترین بازالت‌های منطقه است. تغییرات نسبت ایزوتوپی $^{143}Nd/^{144}Nd$ در برابر اندیس مولی $FeO/(FeO+MgO)$ (نمودار 1983, Thirlwall & Jones) آلودگی پوسته‌ای را نشان می‌دهد (شکل ۱۴). تطابق تغییرات ایزوتوپی Nd در برابر اندیس تفریق عناصر اصلی (F/M)، ناشی از فرایندهای متوالی آلیش ماگمایی با پوسته است از این رو بازالت‌های اولیه با کمترین نسبت F/M و با مؤلفه‌های پایین‌تری از Nd، حساسیت بیشتری به آلیش دارند (Dickin, 2005). در این نمودار با بررسی نمونه‌های بازالتی منطقه آذربایجان غربی مشخص می‌شود که در نمونه‌های شمالی، نسبت‌های ایزوتوپی Nd بالا که از ویژگی‌های ماگماهای گوشته‌ای است و با کاهش اندیس F/M از نمونه‌های شمالی منطقه به سمت سلماس و با افزایش اندیس F/M به سمت چالدران، کاهش می‌یابد. بازالت‌های شمالی آلیش پوسته‌ای اندکی دارند. تراکی بازالت‌های منطقه چالدران با اندیس F/M بالا بیانگر بازالت‌هایی آلیش یافته در منطقه، با بیشترین تفریق یافتگی هستند، در حالی که بازالت‌های منطقه سلماس با بیشترین اندیس F/M و نسبت‌های ایزوتوپی $^{143}Nd/^{144}Nd$ ، بیانگر سنگ‌هایی با تفریق محدودتر در پوسته و ظاهراً با آلودگی پوسته‌ای هستند. تشکیل زاویه مایل در محدوده ترکیبی گدازه، مبتنی بر سازوکار آلودگی متأثر از تفریق یافتگی‌های وابسته است. نمودار روندهای صعودی مایل نمونه‌ها از سلماس تا شمال منطقه می‌تواند ناشی از تأثیر سازوکار آلیش بر سنگ‌های با ماگماهای همزاد تفریق یافته باشد. بر اساس شکل ۱۴، نمونه‌ای از دهانه آتشفشانی (کراتر) سلماس در تعادل با الیون بازالت‌های منیزیم‌دار گوشته‌ای با فورستریت بالا (Fo=۸۸٪) دیده می‌شود که با نسبت F/M و $^{143}Nd/^{144}Nd$ تا حدودی پایین، تفریق یافتگی کمتری را نشان می‌دهد. نظر به این که بیشتر بازالت‌های اولیه (با کمترین نسبت‌های F/M) با مقادیر پایین‌تر از Nd حساسیت بیشتری نسبت به آلیش دارند (Thirlwall and Jones, 1983)، منطقه بزرگان - ماکو - پلدشت ظاهراً با نسبت $^{143}Nd/^{144}Nd$ بالا، دارای کمترین آلودگی پوسته‌ای و به‌طور محدود تفریق یافته‌اند و نمونه‌های بازیک چالدران، تفریق یافته‌ترین سنگ‌های بازیک منطقه و با آلودگی مواد پوسته‌ای هستند.

به این علت که ایزوتوپ‌های رادیوژنیک به تنهایی توان جداسازی منشأ سنگ‌ها از گوشته غنی شده و یا پوسته را ندارند، می‌توان از نسبت‌های عناصر ناسازگار و داده‌های ایزوتوپی پایدار استفاده نمود.

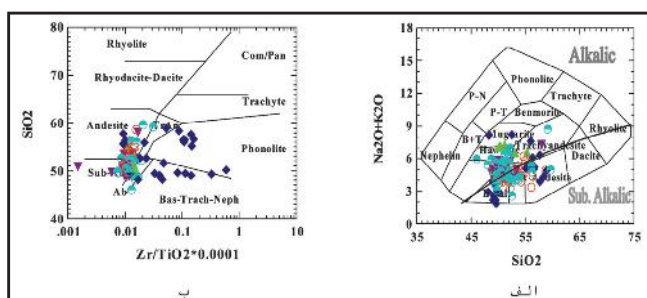
از نسبت K_2O/P_2O_5 ، در برابر نسبت‌های ایزوتوپی Sr، به عنوان یک اندیس آلودگی پوسته‌ای استفاده شده است (Carlson & Hart, 1988)، از این رو در نمونه‌های منطقه از این نمودار برای این جداسازی استفاده شده است (شکل ۱۵) و این الگو را با آلودگی ماگماها از یک منبع گوشته تهی شده (۱) ناشی از واحدهای پوسته‌ای در ارتباط می‌دانند و در این نمودار، مدل‌های آمیختگی بین ماگماهای منشأ (۱) (به عنوان گوشته بالایی سست کره) و آلیش‌های پوسته‌ای با نسبت‌های ایزوتوپی متفاوت نشان داده شده است که بازالت‌های بورلان و دهانه آتشفشانی سلماس در این محدوده قرار گرفته‌اند، در این نمودار، نمونه‌ای از منطقه سلماس که نسبت K_2O/P_2O_5 و $^{87}Sr/^{86}Sr$ بالایی دارد، بیانگر بازالت‌های آلوده و سنگ‌های بازالتی نواحی شمالی که از نسبت K_2O/P_2O_5 کم تا متوسط و نسبت ایزوتوپی Sr کمی برخوردارند، بازالت‌هایی از منبع گوشته تهی شده با آلیش اندک پوسته‌ای هستند، این سنگ‌ها نشان از



شکل ۱- الف) نمای از گدازه‌های طنبای بورلان. ب) نمای از تومولوس‌های بازالتی پلدشت. ج) نمای از بازالت‌های منشوری چالدران. د) نمای از غارهای بازالتی بورلان



شکل ۲- نقشه ساده شده زمین‌شناسی نمایش بازالت‌های کواترنری، اقباس از نقشه ۱:۲۵۰,۰۰۰ سرو، خوی و ماکو

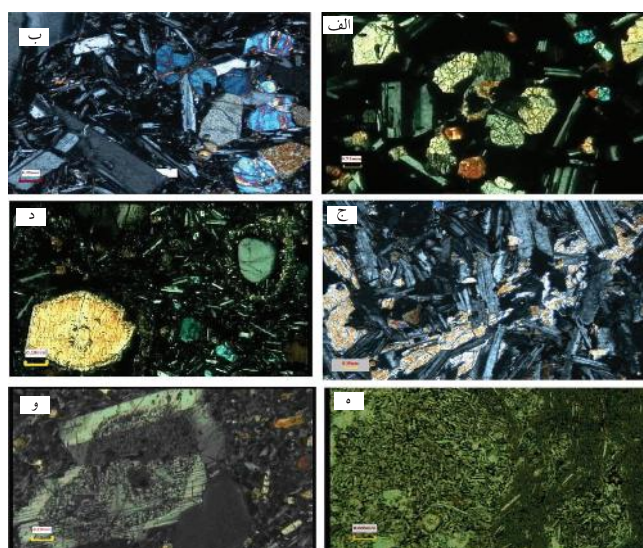


شکل ۴- الف) نمودار طبقه‌بندی سنگ‌های منطقه بر اساس عناصر اصلی (Cox et al., 1979) ب) نمودار طبقه‌بندی سنگ‌های منطقه بر اساس عناصر کم‌اب (Winchester & Floyd, 1976) علائم: شمال ماکو (○)، بازگان- ماکو- پلدشت (▼)، چالدران (▲)، سلماس (●)، باختر ارومیه (◆)

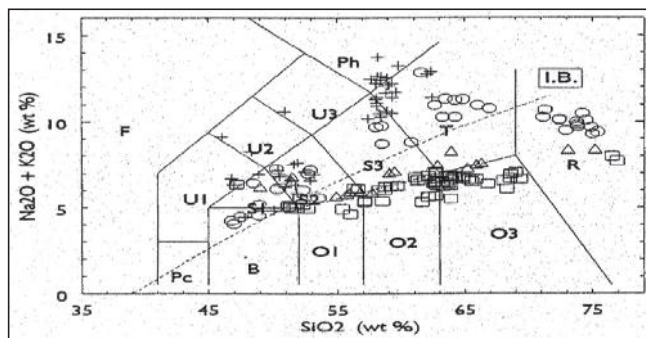
سنگ‌های آلوده با پوسته هستند. در حالی که بازالت‌های سلماس و باختر ارومیه کمتر تفریق یافته و با توجه به نسبت پایین $^{143}\text{Nd}/^{144}\text{Nd}$ و دلایل سنگ‌نگاری (وجود بیگانه‌بلورهای کوارتز) آلودگی پوسته‌ای دارند. بازالت‌های شمال آذربایجان از گوشه تهی شده منشأ شده‌اند و دارای تفریق ماگمایی محدود و آلودگی اندک هستند. - شواهدی مبنی بر منشأ گوشه غنی از Rb (گوشه متاسوماتیکی) در زون‌های فرورانش که موجب افزایش نسبت ایزوتوپی $^{87}\text{Sr}/^{86}\text{Sr}$ می‌شود، در بازالت‌های کواترنری آذربایجان دیده نمی‌شود و انواع غنی از نسبت ایزوتوپی Sr، در این بازالت‌ها دلایل سنگ‌نگاری و صحرایی روشنی مبنی بر آلودگی پوسته‌ای را در بر دارند.

جدول ۱- نتایج تجزیه‌های ایزوتوپی Sr و Nd نمونه‌های منطقه مورد مطالعه

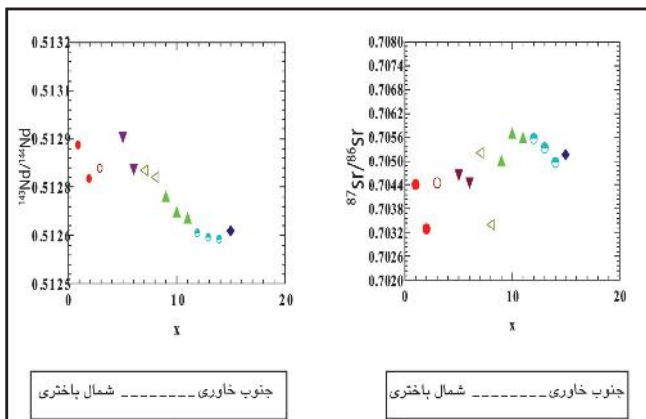
Sample Name	Area	$^{87}\text{Sr}/^{86}\text{Sr}_n$	$^{143}\text{Nd}/^{144}\text{Nd}_n$
Mu۶-۱۱	شمال ماکو	۰/۷۰۴۴۵۲	۰/۵۱۲۸۳۲
Mu۱۱-۱۶	چالدران	۰/۷۰۵۷۰۵	۰/۵۱۲۷۰۸
Mu۱۲-۱۷	چالدران	۰/۷۰۵۶۰۰	۰/۵۱۲۶۹۰
Mu۱۳-۱۸	چالدران	۰/۷۰۵۰۰۸	۰/۵۱۲۷۵۳
Mu۱۴-۱۹	سلماس	۰/۷۰۵۳۳۸	۰/۵۱۲۶۳۰
Mu۱۵-۲۰	سلماس	۰/۷۰۴۹۷۹	۰/۵۱۲۶۲۷
Mu۱۶-۲۳	سلماس	۰/۷۰۵۵۷۰	۰/۵۱۲۶۴۳
Mu۱۸-۲۵	بازرگان - ماکو - پلدشت	۰/۷۰۴۶۵۷	۰/۵۱۲۹۲۳
Mu۲۰-۲۶	بازرگان- ماکو - پلدشت	۰/۷۰۴۴۶۱	۰/۵۱۲۸۳۲
RK۴	باختر ارومیه	۰/۷۰۵۱۶۳	۰/۵۱۲۶۵۴



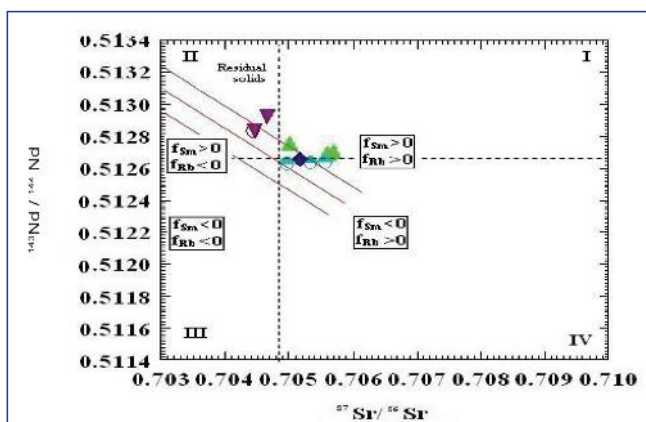
شکل ۳- تصاویر میکروسکوپی بازالت‌های منطقه در نور PPL، XPL الف) بافت هیالوپرفریک در بازالت‌های شمال ماکو، تصویر در PPL، ب) بافت هیالومیکروولیتی پرفریک در تراکی بازالت‌های چالدران، تصویر در PPL، ج) بافت اینترسرتال در بازالت‌های ماکو- پلدشت تصویر در PPL، د) کوارتز با حاشیه واکنشی در بازالت‌های سلماس تصویر در PPL، ه) تداخل دو نوع شیشه تیره و روشن در خمیره برخی از بازالت‌های مناطق جنوبی تصویر در XPL، و) فلدسپارهای منطقه سلماس با بافت غربالی، تصویر در PPL



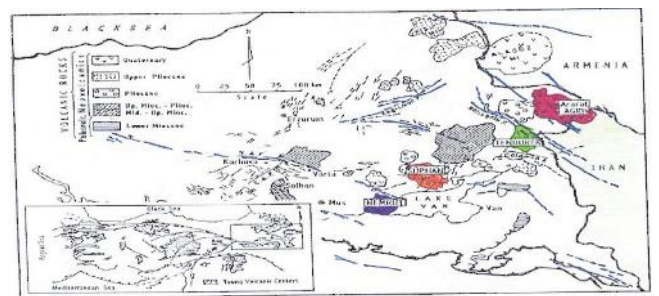
شکل ۶- نمودار مجموع قلیایی در برابر SiO_2 سنگ‌های آتشفشانی آناتولی خاوری از Irvine & Baragar (1971) و Le Bas et al. (1986) مرز بین قلیایی و نیمه‌قلیایی از (1971) Baragar & Irvine علائم: آارات (Δ)، تندورک (+)



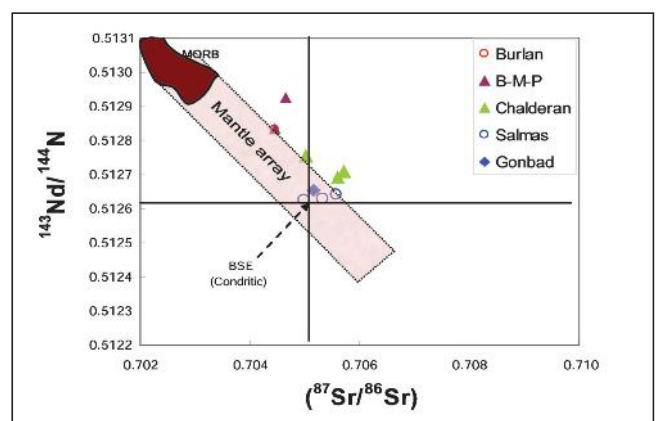
شکل ۷- نسبت‌های ایزوتوپی $^{143}\text{Nd}/^{144}\text{Nd}$ و $^{87}\text{Sr}/^{86}\text{Sr}$ سنگ‌های منطقه و آارات و تندورک در برابر فاصله فرضی X از شمال باختری تا جنوب خاوری منطقه علائم: آارات (●)، تندورک (◐)، شمال ماکو (○)، بازرگان- ماکو- پلدشت (◑)، چالدران (Δ)، سلماس (◐)، باختر ارومیه (◑)



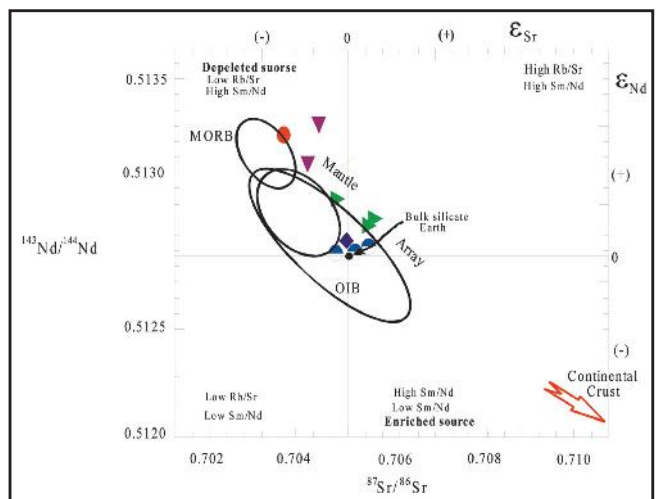
شکل ۸- توزیع نسبت‌های ایزوتوپی $^{143}\text{Nd}/^{144}\text{Nd}$ در برابر $^{87}\text{Sr}/^{86}\text{Sr}$ بازالت‌های منطقه در برابر آرایش گوشه‌ای علائم: شمال ماکو (○)، بازرگان- ماکو- پلدشت (◑)، چالدران (Δ)، سلماس (◐)، باختر ارومیه (◑)



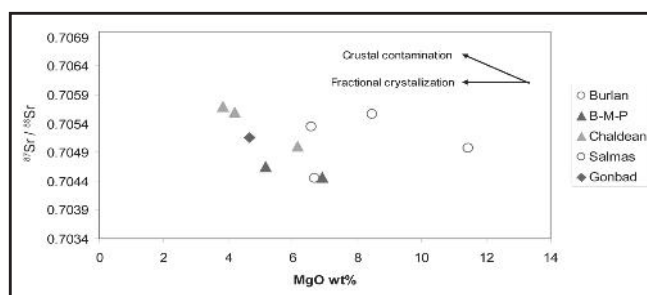
شکل ۹- مراکز آتشفشانی مهم و گسل‌های اصلی ترکیه در مجاورت مرز ایران (Yilmaz et al., 1998)



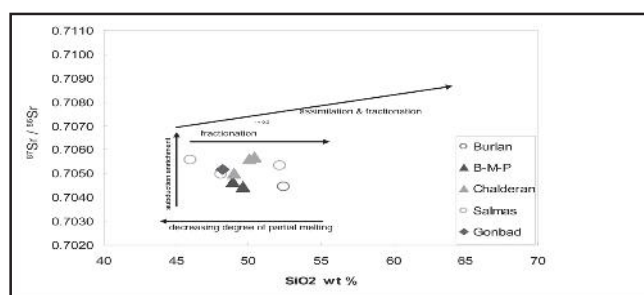
شکل ۱۰- نسبت‌های ایزوتوپی $^{143}\text{Nd}/^{144}\text{Nd}$ در برابر $^{87}\text{Sr}/^{86}\text{Sr}$ در منطقه مورد مطالعه (Aldanmaz et al., 2000) علائم: شمال ماکو (○)، بازرگان- ماکو- پلدشت (◑)، چالدران (Δ)، سلماس (◐)، باختر ارومیه (◑)



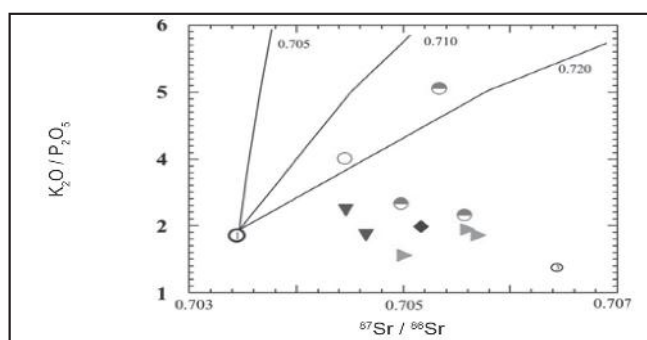
شکل ۱۱- نمودار همبستگی ایزوتوپی $^{143}\text{Nd}/^{144}\text{Nd}$ در برابر $^{87}\text{Sr}/^{86}\text{Sr}$ (Rollinson, 1993)، که تفاوت بین نسبت‌های اندازه گیری شده $^{87}\text{Sr}/^{86}\text{Sr}$ و $^{143}\text{Nd}/^{144}\text{Nd}$ در سنگ‌های منطقه نسبت به ترکیب اصلی زمین را نشان می‌دهد. علائم: آارات (●)، تندورک (◐)، شمال ماکو (○)، بازرگان- ماکو- پلدشت (◑)، چالدران (Δ)، سلماس (◐)، گنبد (◑)



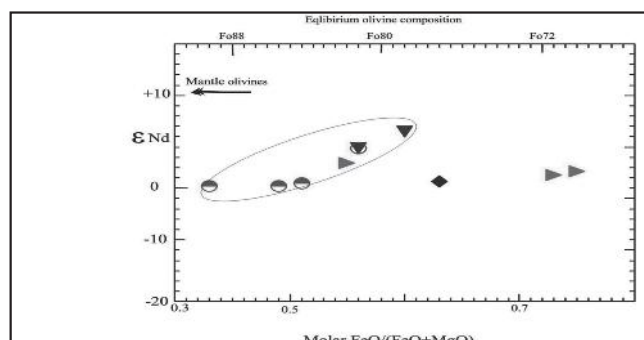
شکل ۱۳- نمودار نسبت ایزوتوپی Sr در برابر MgO (Alici et al., 1998) برای تأثیر فرایندهای AFC و FC در منشأ سنگ‌های بازالتی منطقه. علائم: شمال ماکو (○)، بازرگان-ماکو-پلدشت (▼)، چالدران (▲)، سلماس (●)، باختر ارومیه (◆)



شکل ۱۴- نمودار نسبت ایزوتوپی Sr در برابر SiO₂ (Pearce et al., 1990) برای تأثیر فرایندهای AFC و FC در منشأ سنگ‌های بازالتی منطقه. علائم: شمال ماکو (○)، بازرگان-ماکو-پلدشت (▼)، چالدران (▲)، سلماس (●)، باختر ارومیه (◆)



شکل ۱۵- اندیس آرایش پوسته‌ای K₂O/P₂O₅ در برابر نسبت‌های ایزوتوپی ⁸⁷Sr/⁸⁶Sr برای بازالت‌های منطقه (Carlson & Hart, 1988). علائم: شمال ماکو (○)، بازرگان-ماکو-پلدشت (▼)، چالدران (▲)، سلماس (●)، باختر ارومیه (◆)



شکل ۱۶- تغییرات نسبت ایزوتوپی ¹⁴³Nd/¹⁴⁴Nd در برابر اندیس F/M (Thirlwall and Jones, 1983) علائم: شمال ماکو (○)، بازرگان-ماکو-پلدشت (▼)، چالدران (▲)، سلماس (●)، باختر ارومیه (◆)

کتابنگاری

خیرخواه، م.، ۱۳۸۵- بررسی پترولوژی و ژئوشیمی بازالت‌های کواترنری ایران (آذربایجان) و تعیین موقعیت ژئودینامیکی آن، رساله دکتری، دانشگاه آزاد اسلامی واحد علوم و تحقیقات.

References

- Ajlegre, C. J., Dupre, B., Russeau, P. RD., 1982- Sub continental versus oceanic mantle, 11. Nd-Sr-Pb isotopic comparison of continental tholeiites with mid-ocean ridge tholeiites, and the structure of the continental lithosphere. *Earth Planet. Sci. Letters*, 57, 25-34
- Alcici, P., Temel, A., Gourgaud, A., Kieffer, G., Gundogdu, M. N., 1998- Petrology and geochemistry of potassic rocks in the Golcuk area (Isparta, SW Turkey): genesis of enriched alkaline magmas. *Journal of Volcanology and Geothermal Research* 85(1998) 423-446.
- Aldanmaz, E., Pearce, J. A., Thirlwall, M. F., Mitchell, J. G., 2000- Petrogenetic evolution of late Cenozoic, Post – Collision volcanism in western Anatolia, Turkey. *Journal of Volcanology and Geothermal Research* 85(1998) 423-446.
- Baragar, W. R. A., 1971- A guide to the chemical classification of the common volcanic rocks. *Can. J. Earth Sci.* 8, 523-548.
- Best, M. G., Christiansen, E., 2001- *Igneous Petrology*.
- Carlson, R. W. and Hart, W. K., 1988- Flood basalt volcanism in the northwestern United States. In: MacDougall, J.D. (Ed.), *Continental Flood basalts*. Kluwer, pp. 35-62.
- Cox, K.G., Bell, J. D. and Pankhurst, R. J., 1979- *The interpretation of igneous rocks*, London, George Allen & Unwin, 450 PP.
- Dickinson, A. P., 2005- *Radiogenic Isotope Geology* pp.174-232
- Irvine, T. N. and Baragar W. R. A., 1971- A guide to chemical classification of the common volcanic rocks: *Can. J. Sci.* 8, 523-548
- Pearce, J. A., Bender, J. F., De Long, S. E., Kidd, W. S. F., Low, P. J., Güner, Y., Saroglu, F., Yilmaz, Y., Moorbath, S. and Mitchell, J. G., 1990- Genesis of collision volcanism in eastern Anatolia, Turkey. *Journal of Volcanology and Geothermal Research*, 44: 189-229
- Rollinson, H. R., 1993- *Using geochemical data: Evaluation presentation interpretation*, Longman Scientific & Technical. 352pp.
- Thirlwall, M. F. and Jones, N. W., 1983- Isotope geochemistry and contamination mechanism of Tertiary lavas from Skye, northwest Scotland pp.186-208
- Yilmaz, Y., Güner, Y., Saroglu, F., 1998- Geology of the quaternary volcanic centers of the east Anatolia. *Journal of Volcanology and Geothermal Research* 85 (1998) 173-210

The Origin and Evolution of Quaternary Basaltic Magmas in NW Azerbaijan (Burlan to Gonbad) using Sr- Nd Studies

M. Kheirkhah^{1*} & M. H. Emami¹

¹Research Institute for Earth Sciences, Geological Survey of Iran, Tehran

Received: 2009 March 07

Accepted: 2009 December 12

Abstract

At the farthest end of NW Iran, the Quaternary basalts crop out in Azerbaijan province, located in Alpine – Himalaya belt and highly pleatue of Iran-Turkish, eastern Anatolian. The Quaternary volcanic units of NW Azerbaijan cover a broad compositional range from basalts, basaltic andesite, trachy andesite to trachyte. These rocks are erupted from deep tension, strike-slip faults in a pull a part basin and volcanic centers. Source of primary magmas and crustal contamination processes have certainly contributed to the understanding of the origin of basaltic rocks. Based on field area, petrography and petrology studies, 10 samples were selected for ¹⁴³Nd/¹⁴⁴Nd and ⁸⁷Sr/⁸⁶Sr measurements. The obtained results were correlated with other isotopic data of similar Quaternary basaltic rocks from Turkey. Isotopic study indicates that all of these rocks are derived from mantle and plot in Bulk Earth field and mantle array. The basaltic rocks in the northern area are derived from a depleted mantle and those from the southern area shows contamination by crust.

Keywords: NW Azerbaijan, Quaternary basaltic rocks, Isotopic study, Primary magmas, Depleted mantle, Crustal contamination.

For Persian Version see pages 113 to 118

*Corresponding author: M. Kheirkhah; E_mail: Kheirkhah.monireh@gmail.com

Mineralogrophy, Structural and Textural Studies and Genesis of Zaker Iron - Apatite Deposit (Northeast of Zanjan)

N. Khanmohammadi^{1*}, A. Khakzad² & J. Izadyar¹

¹ Dep. of Geology, Faculty of Sciences, Zanjan University, Zanjan, Iran.

²Faculty of Earth Sciences, Shahid Beheshti University, Tehran, Iran.

Received: 2007 December 17

Accepted: 2009 April 18

Abstract

Zaker iron deposit is located in the northeast of Zanjan city and is a part of Taron volcano – plutonic belt in Azarbaijan – West alborze structural zone. The main rocks of the area consist of folded volcanic - volcanoclastic rocks including breccia tuff, lapilli-tuff and andezitic – basaltic lava of Amand member of Karaj formation with Eocene age that folded. Plutonic rocks with probably Oligocene age with various lithology changing from quartzmonzodiorite, quartzmonzonite to quartzsyenite with NW-SE trend were intruded into the volcanic – volcanoclastic rocks. Fe-mineralization occurred in interval of plutons and volcanic - volcanoclastic rocks. The main ore mineral is magnetite – apatite with minor amounts of quartz and calcite. As well as magnetite- apatite mineralization, pyrite with minor amounts of chalcopyrite occurred in sulphide veinlets. The mineralization has been seen in five forms: veinlets of magnetite in form of stock- work, massive magnetite- apatite, banded magnetite- apatite, coarse grained magnetite- apatite veins and sulphide veinlets. Intrusion of ore deposit into host volcanic rocks, are associated with skarn metasomatism that form actinolite, talc, chlorite, phlogopite, quartz, calcite and epidote. Geothermobarometry for the skarn part, indicate that X_{CO_2} is about 0.9, pressure of 2 kbar and the temperature is about 400-500 °C for metamorphic reactions. Detailed studies on textures and structures suggest the source of the iron from Zaker granitoid body and volcanic rocks are host rocks for iron deposit. Mineralogrophy investigations are indicative of magmatic origin and show the best correlation with "Kiruna-type" iron ores.

Keywords: Zaker, Azarbaijan – West Alborze structural zone, Magnetite – apatite, Skarn, Geothermobarometry, Kiruna

For Persian Version see pages 119 to 126

* Corresponding author: N.Khanmohammadi; Email: Khanmohammadi15694@yahoo.com