

MRB

Magmás és Metamorf Munkabizottsági ülés

2020. október 1. 12:30-15:30

Napirendi pontok:

1. Miocénnél idősebb magmás képződmények revíziója: 2. rész Egységenként szavazás.
2. Előző ülésen elnapolt anyagokról szavazás
3. Egyéb

Résztvevők: Arató Róbert, Benkó Zsolt, Fodor László, Gyalog László, Harangi Szabolcs, Józsa Sándor, Király Edit, Less György, Lukács Réka (elnök), Németh Norbert, Szemerédi Máté, Szakmány György, Szepesi János (titkár)

Az egyes egységek esetében elhangzott hozzászólások:

Bódvavölgyi Ofiolit Komplexum

A jelenlévők elvetették a melanzs szó használatát a formáció elnevezésében.

Darnói Melanzs Komplexum

A melanzs szó magyarul kerül be a formáció nevébe. Kérdésként felmerült marad-e a Darnó név mivel egy miocén konglomerátum tagozat is ezt a nevet kapta. Felmerült a Rézoldal/Siroki név használata. Esetleg a Darnóhegyi megnevezéssel oldható meg a probléma. Mivel kettős névadás is lehetséges, így a Darnó megtartása is megvalósítható. A legtöbben szeretnék a Darnó szót benne hagyni a névben, így a Darnóhegyi név lenne a legjobb.

Pusztamagyaródi Tonalit Komplexum

Benedek Kálmán korábban főként a telérközeteket vizsgálta. Ezek metszik az eocént, az ebből készült K-Ar korok jók (Fodor L.). Ezek korábban a Szentmihályi Formációban voltak. De vannak piroklasztikumok is amelyekről nincs elég információ. Fodor László vállalta, hogy a MOL-ban utána néz. Javasolta továbbá a Gelsei komplexum megnevezést, az azon belül Pusztamagyaródi Tonalit és Baktüttösi Andezit egységek nevesítését. A bizonytalanságok miatt az egység leírása nem véglegesíthető.

Nadapi Andezit Formáció

Diorit intruzió javításra került andezitre a leírásban. Benkó Zsolt javasolta, hogy a formációt komplexumra módosítsuk, Nadapi Komplexum néven. Korábban 3 tagozat volt Cseplekhegyi Diorit, Sorompóvölgyi (telérek), Kápolnásnyéki Andezit. Gyalog L. javasolta, hogy ezek e megnevezések maradjanak a leírásban. De a Cseplekhegyi mint szubvulkáni és a Kápolnásnyéki mint vulkáni maradhat. A geokémiai leírás egyszerűsíthető. Az üde andeziten mért 28 millió éves koradat alapján elhúzódó vulkáni tevékenység pontosításra került. Az idősebb kort adó disztális tufák átsorolhatók más formációba.

Recski Andezit Formáció

Ásványtani összetétel módosításra került. Felmerült itt is a komplexum elnevezés. Hiányzik a szkarn és ércesedés leírása ezzel még bővíthető.

Beremendi Lamprofír Komplexum

Az előfordulás települési jellege miatt a komplexum megnevezés nem került véglegesítésre.

Pákozdi Lamprofír

Budai T. írásban javasolta, hogy maradjon meg a Budakeszi név a Pákozdi helyett.

Gyűrűfői Lapillitufa Formáció

Kvarcporfír megnevezés törlésre került. A metamorfózis jelleg nagyon kifokúra módosult.

Gárdonyi Kvarcdiorit Komplexum

Az ásványos összetétel alapján a megnevezés pontosításra kerül. A bizonytalanságok (kor, kifejlődés) miatt a szavazás elnapolásra került.

Mórágyi Metagranitoid Komplexum

A granitoid helyett a metagránit elnevezés került a leírásba.

Felsősomlyói Riolit Formáció

Felmerült a Kékkúti Dácittal való összevonás.

Szarvaskői Komplexum

Ofiolit név törlésre került, mert az ofiolit komplexumnak nincs meg a teljes kifejlődése (pl. sheeted dyke, Harangi Sz.)

Révfülöpi, Litéri, Alsőörsi Formáció,

Király Edit Lelkesné Felvári Gyöngyivel egyeztetett, aki nem javasolta más képződményekkel való összevonást és a tagozattá minősítést. Sótonyi Metaandezit Formáció változtatását szintén nem javasolta.

Minden egység esetében meg kell adni a felülvizsgáló vagy felülvizsgálók nevét. A kötet szerkesztése és a további egyeztetések miatt erre feltétlenül szükség van.

1. Miocénnél idősebb magmás képződmények revíziója: 2. rész. Egységenként szavazás.

Nadapi Komplexum, ⁿE₂-OI₁

Elterjedés: Több ciklusú vulkáni működés döntően intermedier amfibol- és piroxénandezit lávakőzet, piroklasztit és szubvulkáni képződményei. A telérek és intruzív breccsák formájában megjelenő szubvulkáni andezitek a Lovasi Agyagpala F.-t, a Velencei Gránit F.-t és felső-perm-alsó-triász karbonátos üledékeket törik át. A korai vulkáni tevékenységhez kapcsolható disztális tufák Úrhida, Lovasberény, Tabajd térségében a bartoni Csolnoki F. és Szőci Mészke, valamint a priabonai Szépvölgyi Mészke és Kosdi Formációkkal fogazódnak össze.

Kőzetan, átalakulás: A rétegvulkáni szerkezethez köthető andezitek fő fenokristályai a plagioklász, zöld-, és barnaamfibol és/vagy augit, biotit, akcesszóriaként apatit és cirkon jelenik meg. Legnagyobb harántolt vastagságát a rétegvulkáni szerkezet a Pázmánd Pd-2 fúrásban éri el (620 m). A vulkáni összlet központi része Nadap és Pázmánd között hidrotermálisan átalakult és magas szulfidizációs fokú epitermális ércesedési jelenségeket (kovásodás, pirofillitesedés, kaolinitesedés, szmektitesezés, alunitosodás, breccsásodás) mutat.

A rétegvulkáni szerkezet alatt 620 m mélységtől a Pd-2 fúrás 1200 m-ig egyre üdőbb mikroholokristályos-porfíros sekély intruzió formájában piroxénes amfiboldioritot tár fel. A dioritintruzióban 670 m mélységben andradit-kvarc-epidot-magnetit-pirit szkarn ismerhető fel. 670 és 1200 m mélység között Cu-porfíros ércesedésre jellemző átalakulási bélyegek, úgymint gyenge propilites (kvarc, klorit, karbonát, szericit, epidot) és káliumos átalakulás (K-földpát erek, biotitosodás) is megfigyelhetők. **Kápolnásnyéki Andezit, Cseplekhegyi Diorit befoglalmazni**

A rétegvulkáni szerkezet valamikor a perm Velencei Gránitra is rátelepült, azonban a Nadap-vető mentén történt több, akár 5-600 méteres elmozdulás miatt a gránitban már csak az andezitvulkanizmus szubvulkáni képződményei (piroxénandezit telérek, hidrotermás és intruzív breccsák) jelennek meg. Az andezit magmatizmushoz köthető hidrotermás tevékenység a gránitban agyagásványosodást, kovásodást, breccsásodást és kvarc-barit telérek képződését eredményezte.

A Periadriai-Balaton-vetőzóna mentén megjelenő eocén-oligocén magmás testekkel rokonítható.

Kor: Az andezittelérek és a szingenetikus átalakulási zónák agyagásványain végzett K-Ar radiometrikus korok jelentős időintervallumot fednek át (42–27 Ma), amit részben az utólagos hidrotermális felülírások okozhatták, üde andeziten mért kor 28 Ma.

Elterjedés: Velencei-hegység

Felülvizsgáló: Benkó Zs.

Irodalom:

1. Daridáné Tichy, Horváth 2004 – Gyalog, Horváth (MÁFI-térképmagy, Velence)
2. Benedek K. 2002: Paleogene igneous activity along the easternmost segment of the Periadriatic-Balaton Lineament. — Acta Geologica Hungarica 45 (4): 359–371.
3. Benkó Zs., Molnár F., Pécskay Z., Németh T., Lespinasse M. (2012): The interplay of the Paleogene magmatic-hydrothermal fluid flow on a Variscan granite intrusion: age and formation of the barite vein at Sukoró, Velence Mts, W-Hungary – Bulletin of the Hungarian Geological Society Vol. 142/1, 45-5
4. Molnár F. 1996: Fluid inclusion characteristics of Variscan and Alpine metallogeny of the Velence Mts., W-Hungary. In: Plate tectonic aspects of the Alpine metallogeny in the Carpatho-Balkan Region. Proceedings of the Annual Meeting Sofia 1996 2, 29–44.
5. Molnár F. (2004): Characteristics of Variscan and Palaeogene fluid mobilization and ore forming processes in the Velence Mts., Hungary: A comparative fluid inclusion study. Acta Mineral. Petrogr. 45, 1, 55–63.
6. Bajnóczi B. (2003): Palaeogene hydrothermal processes in the Velence Mountains, Hungary. Unpublished PhD Thesis, ELTE University, Budapest, 1–116.
7. Bajnóczi B., Molnár F., Maeda K., Nagy G. & Vennemann T. (2002): Mineralogy and genesis of primary alunites from epithermal systems of Hungary. Acta Geol. Hung. 45, 1, 101–118.
8. Benkó Zs., Molnár F., Pécskay Z., Németh T., Lespinasse M. (2012): A paleogén vulkanizmus hidrotermális rendszerének hatása a variszkuszi gránitra a Velencei-hegységben: a sukorói barittelér kora és képződése. Földtani Közlöny 142/1, 45–58.
9. Kovács I., Németh T., B. Kiss. G., Kis K. V., Tóth Á., Benkó Zs. (2019): Rare aluminium phosphates and sulphates (APS) and clay mineral assemblages in silicified hydraulic breccia hosted by a Permian granite (Velence Mts.,

Szavazás: egyhangú igen (a sárgított részek kiegészítése mellett)

javaslat, ami kidolgozandó

Gelsei Komplexum, pOI1

Szentmihályi Andezit

Pusztamagyaródi Tonalit

Magyarországról csak fúrásokból ismert tonalitos, ill. dioritos kifejlődésű intruzív kőzetek, amelyek Pusztamagyaród, Eperjehegyhat, Nagybakónak, Gelse környéki szénhidrogén kutató mélyfúrásokban jelennek meg. Ide tartozhat a Balatonfenyves-1 (betűjel) fúrás tonalitja is. A hipidiomorf és ekvigranuláris szemcsés szövetű kőzeteket plagioklász, K-földpát, kvarc, biotit, amfibol, akcesszóriaként gránát, apatit és rutil építi fel. A területen megjelenő diorit önállóan, ill. a tonalitban zárványként is elkülöníthető, a kőzetet felépítő legfontosabb ásványok a plagioklász, az amfibol, a biotit, a kvarc, akcesszóriaként a cirkon, a rutil és az apatit. A kőzetek néhol erősen töredeztettek, kataklázosodtak. Az eredetileg 7-15 km mélységű intruziók eredeti alakját, kiterjedését nem ismerjük. A közvetlen szomszédságukban megjelenő paleozoos kifestő metamorf üledékekkel való érintkezés magmás vagy szerkezeti jellege kérdéses. A mélységi intruzív kőzetek tektonikusan érintkeznek a tőlük északra található Ortaháza-Kilimáni-gerinc triász képződményeivel. Az intruzív kőzeteket badeni üledékes kőzetek fedik eróziós és szögdiszkordanciával. Az intruzív kőzetek ásvány-szeparátumain elvégzett K/Ar kormeghatározások $33,9 \pm 1,4$ és $27,9 \pm 1,3$ Ma intervallumot adnak, ami kora oligocénnek tekinthető a korábban vélt eocénnel szemben. Ez a kor összhangban van a Periadriai-Balaton-vetőzóna mentén található hasonló kőzettestek korával. A geokémiai összetétel-bélyegek hasonlóak a Periadriai-vetőzóna mentén előforduló tonalitokkal. E hasonlóság és kora miatt a Pusztamagyaródi Tonalit Komplexum a paleogén Periadriai magmás kőzetasszociáció részének tekinthető, a magmaképződés szubdukálódott kőzetlemez leszakadásához köthető.

Elterjedés: É-Zalai-medence D-i része (Pusztamagyaród–Nagybakónak–Gelse körzetének fúrásai), valamint a Balatonfenyves-1. sz. (betűjel) fúrás

Irodalom:

Balogh, K., Árva-Sós, E., Buda, Gy. (1983): Chronology of granitoid and metamorphic rocks of Transdanubia (Hungary).

Benedek K. (2002): Paleogene igneous activity along the easternmost segment of the Periadriatic-Balaton Lineament. – Acta Geologica Hungarica, 45/4, 359-371.

Benedek K. (2004): A Zala -medencében harántolt paleogén magmás képződmények petrogenetikai vizsgálata. – Doktori értekezés, Eötvös Loránd Tudományegyetem, Természettudományi Kar, pp. 105.

Benedek, K., Nagy, Zs. R., Dunkl, I., Szabó, Cs. & Józsa, S. 2001: Petrographical, geochemical and geochronological constraints on igneous clasts and sediments hosted in the Oligo-Miocene Bakony Molasse, Hungary: Evidence for Paleo-Drava River system. — Int. J. Earth Sciences 90, 519–533.

Benedek K., Pécskay Z., Szabó Cs., Jósvai J., Németh T. (2004): Paleogene intrusive and effusive igneous rocks in the Zala Basin shear zone (Western Hungary): link to the Paleogene magmatic activity along the Periadriatic lineament. – Geologica Carpathica 55, 43-50.

Jósvai J. et al. 2005 — Földtani Kutatás

Kőrössy L. (1988): Hydrocarbon geology of the Zala Basin in Hungary. – Általános Földtani Szemle 23, 3-162.

Felülvizsgáló: Benkó Zs.

Szavazás: elnapoltuk

Recski Andezit Formáció, ^rOI₁

A Periadriai–Balaton-vetőzóna mentén és szomszédságában, valamint a Száva–Vardar zónában található paleogén magmás képződményekkel rokonítható kőzetek 4 ciklusban létrejött vulkáni felépítményből és 3 ciklusba sorolható szubvulkáni testekből, amfibol- és piroxénandezitből, valamint dácitból áll. Az összlet legfiatalabb fekéje a Budai Márga, míg a legidősebb fedő a Lahócai Formáció. A részben szárazföldi, részben tengeri környezetben képződött vulkáni képződmények

vastagsága 40 és 1200 m között változik, míg a szubvulkáni testeké több mint 800 m. A fekü és fedő által behatárolt kort tovább pontosítják a vulkáni és szubvulkáni képződmények cirkon U-Pb korai (30,1–29,3 Ma), így a magmás összlet a rupeliben (kora-kiscelliben) képződött. A vulkáni képződmények egy ciklus kivételével epitermás érctelepeket létrehozó intenzív hidrotermás átalakulást szenvedtek, mely az illiten és adularon mért K-Ar korok (29,3–26,4 Ma) alapján a rupeli/katti határ környékére (a kiscelli fiatalabb részére) tehető. A szubvulkáni képződményekben és mezozoos befogadó kőzeteikben porfíros, szkarn és metasomatikus érctelepek és **kontakt metamorf ásványgyűttések találhatóak. (kiegészíteni)**

Elterjedés: K-Mátra

Felülvizsgáló: Arató Róbert, Takács Ágnes

Irodalom:

1. Arató et al. (2018)
2. Földessy et al. (2008)
3. Földessy & Szabó (2008)
4. Less et al. (2008)
5. Molnár et al. (2008)
6. Takács et al. (2017)

Arató R., Zelenka T., Földessy J., Less Gy., Takács Á., Fodor L.

Szavazás: egyhangú igen (a sárgított részek kiegészítése mellett)

Velencei Gránit Komplexum, VP₁

Elterjedés: A komplexum Nadap és Székesfehérvár között bukkan a felszínre. Határai minden irányból tektonikusak, délről a PeriadriaiBalaton-vető alkotja. Nem tektonikus kontaktusa csak az ordoviciumi-devon Lovasi Agyagpalával ismert Pátka közelében felszínen és fúrásokban. A PeriadriaiBalaton-vető mentén a komplexumtól DK-re azonos kőzettani összetételű, a Velencei Gránittal rokonítható, feltételezhetően tektonikusan elnyírt granitoidokat harántoltak a Ságvár Sá-1; Sá-3; Buzsák BuÉ-1 jelű fúrások.

Kőzettani felépítés: A komplexumot döntően hipabiszikus mélységben ~2 kbar nyomáson, 6-8 km mélységben megszilárdult, közel eutektikus összetételű biotitos ortoklászgránit, granodiorit alkotja. Geokémiai S-A típusú, peraluminiumos, szubalkáli-alkáli karakterű posztorogén vagy riftesedéshez kötődő gránit. Fő ásványai a kvarc, ortoklász, plagioklász és a biotit, akcesszóríkus cirkon, apatit, rutil, ilmenit, allanit jelenik meg. A gránit szövete holokristályos, helyenként porfíros. Korai kristályosodási termékek a mikrodiorit-zárványok, amelyben porfírként kvarc, plagioklász, az alapanyagban ezek mellett amfibol és/vagy biotit jelenik meg. A gránittest déli oldalán max. 1 m³ térfogatú káliföldpát-kvarc albit, oligoklász-andezin, biotit, muszkovit, gránát, fayalit ásványos összetételű pegmatitos lencsék és miarolitos üregek találhatóak.

A gránitban ÉK-DNy csapású apait és gránitporfír telérek helyezkednek el, amelyek ásványtanilag azonosak a gránit összetételével, szemcseméretük azonban jóval kisebb.

A **Pákozdi Gránitporfír** (vpP1) két változatban fordul elő (idősebb, vékony mikrogránitos szegélyű „sukorói típusú” és fiatalabb, vastag mikrogránitos szegélyű „pátkai típusú” telérváltozatok). Ebbe a sorozatba sorolhatóak a mikrogránittelérek is. A komplexumon belül a **Kisfaludi Mikrogránit** (vkP1) a székesfehérvári Aranybulla-kőfejtő térségében a gránit fő tömegénél feltételezhetően fiatalabb, önálló, kisméretű intrúzió formájában jelenik meg.

Átalakulás: A gránit és a Lovasi Agyagpala határán kontaktmetamorf turmalinosodás észlelhető. A gránitmagmatizmus záró szakaszában a hegység K-i felében lokálisan kvarc-molibdenit erek jöttek létre. A gránitban ÉK-DNy csapású maximum néhány méter vastag illit-kaolinit-szmektit agyagásványos zónák, valamint azonos és É-D csapású kvarc-fluorit és kvarc-szferit-galenit-fluorit telérek találhatóak, amelyek egy triász regionális oldatáramlási esemény termékei.

Kor: Cirkonon, monaciton U/Pb és biotiton mért K/Ar radiometrikus koradatok alapján a gránit kora-permi korú, kb. 282 millió éves.

Felülvizsgáló: Benkó Zs.

F1/HORVÁTH I.; F2/HORVÁTH I., GYALOG L.

Irodalom:

- Benkó Z, Molnár F., Lespinasse M., Billström K., Pécskay Z., Németh T. (2014): Triassic fluid mobilization and epigenetic lead-zinc sulfide mineralization in the Transdanubian Shear Zone (Pannonian Basin, Hungary) – *Geologica Carpathica* Vol. 65/3. 177-194.
- Buda Gy. (1993): Enclaves and fayalite bearing pegmatitic „nests” in the upper part of the granite intrusion of the Velence Mts., Hungary. – *Geologica Carpathica*, 44, 3, 143-153.
- Buda Gy., Koller F. & Ulrych J. (2004): Petrochemistry of Variscan granitoids of Central Europe: Correlation of Variscan granitoids of the Tisia and Pelsonia terranes with granitoids of the Moldanubicum, Western Carpathians and Southern Alps. A review: part I. *Acta Geol. Hung.* 47, 2-3, 117-138.
- Horváth I., Daridáné-Tichy M., Dudko A., Gyalog L., Ódor L. (2004): Geology of the Velence Hills and the Balatonfő. – Explanatory Book of the Geological Map of the Velence Hills., Geological Institute of Hungary.
- Jantsky B. (1957): Geology of the Velence Mts. *Geologica Hungarica*. Series Geologica 10, 166.
- Molnár F., Török K., Jones P. (1995): Crystallization conditions of pegmatites from the Velence Mts., Western Hungary, on the basis of thermobarometric studies. – *Acta Geologica Hungarica*, Vol. 38/1. 57-80.
- Uher, P. & Ondrejka M. (2009): The Velence granites, Transdanubic Superunit: a product of Permian A-type magmatism and Alpine overprint (results of zircon SHRIMP and monazite EMPA dating) HUNTEK 2009, Proceedings of the 7th Meeting of the Central European Tectonic Studies Group (CETeG) and 14th Meeting of the Czech Tectonic Studies Group (CTS) At: Pécs, Hungary Volume: HUNTEK-2009, Abstracts, pp. 32
- Uher, P., Broska, I. (1994): The Velence Mts granitic rocks: geochemistry, mineralogy and comparison to Variscan Western Carpathian granitoids. *Acta Geologica Hungarica*, 37/1-2, pp. 45-66.

Szavazás: egyhangú igen

Gárdonyi **Kvarcdiorit** Komplexum, ⁸Pz

A csak mélyfúrásból ismert szürkésfehér, szürkésrózsaszín közép-aprószemcsés kőzet, összetétele a tonalitos-granodioritos. Szöveve kissé porfíros közép-aprószemcsés, hipabisszikus helyzetű benyomulásra utal. Ásványai a plagioklász, káli földpát, biotit, zöldamfibol. Több szakaszon agyagásványosodott, karbonátosodott, és piritesedett.

Kora bizonytalan, **a késő permnél idősebb**, vastagsága ismeretlen.

Előfordulás: Velencei-hg.-tól DK-re, a Periadriai Balaton-vető déli oldalán fúrásokban (**kiírni a településeket is**, Gá-1; Di-3).

Felülvizsgáló: Benkó Zs.

Rövid leírás: F1/HORVÁTH I., F0/Gyalog L. kieg.

Részletes leírás: R2 (Dinnyési Granodiorit F.) (FÜLÖP), R1/MAJOROS Gy. (kőzetnév Granodiorit), R19/HORVÁTH I., GYALOG L.

Szavazás: elnapoljuk

Gyűrűfői Lapillitufa Formáció, ⁸P₂

Szürkésillia, szürkés- és vörösbarna szilíciumgazdag piroklasztitok (uralkodóan összesült lapillitufa), alárendelten savanyú láva- és szubvulkáni kőzetek. Porfíros elegyrészek: kvarc, káli földpát, plagioklász, biotit (alárendelten átalakult piroxén). A piroklasztitokban mm–cm-es méretű átkristályosodott horzsakövek, illetve átalakult, megnyúlt, lapított fiammek jelennek meg. A dél-dunántúli előfordulások kristálygazdag, riódácitos/dácitos összetételű kőzetek, az Alföld aljzatából ismert, viszonylag kristályszegény kőzetváltozatok kemizmusos riolitos. A formáció képződményei Kelebia térségében alpi nagyon kifestű metamorfózist szenvedtek. Főként pliniusi-típusú vulkáni kiterésekből képződött piroklaszt-ár üledékek (ignimbrit). Vastagság: erősen változó, általában kevesebb mint 150 m; valószínűleg szerkezeti okok miatt (pl. tektonikus ismétlődés, meredeken dőlő rétegsor) a Villányi-hegység északi előterében akár több száz méter is lehet.

Radiometrikus kor (cirkon U–Pb pontmérések): középső-perm (~268–260 Ma)

Elterjedés: Dél-Dunántúl (Nyugati-Mecsek, Villányi-hegység északi előtere, Máriakéménd–Báta), Dél-Alföld aljzata (Kelebia, Battonya)

Korábbi név: Gyűrűfői Riolit Formáció

Rövid leírás: Szemerédi Máté, Varga Andrea, Lukács Réka

Irodalom: Hidasi et al. 2015, Szemerédi et al. 2016, 2017, 2020a, 2020b

R3 (FÜLÖP), R1/BARABÁS A., BARABÁSNE STUHL Á., R1/MAJOROS Gy., R1/JÁMBOR Á.

- Hidasi T., Varga A., Pál-Molnár E. 2015: A Gyűrűfői Riolit kőzetmintáinak vizsgálata a Mecseki Ércbánya Vállalat „Vulkanitok, etalon kollekció” csiszolatgyűjteményének felhasználásával: nyugat-mecseki preparátumok. *Földtani Közlöny* 145/1, 3–22.
- Szemerédi M., Varga A., Lukács R., Pál-Molnár E. 2016: A Gyűrűfői Riolit Formáció kőzettani vizsgálata a felszíni előfordulások alapján (Nyugati-Mecsek). *Földtani Közlöny* 146/4, 335–357.
- Szemerédi M., Varga A., Lukács R., Pál-Molnár E. 2017: A Gyűrűfői Riolit Formáció kőzettani vizsgálatának eredményei a Villányi-hegység északi előterében. *Földtani Közlöny* 147/4, 357–382.
- Szemerédi M., Lukács R., Varga A., Dunkl I., Józsa S., Tatu M., Pál-Molnár E., Szepesi J., Guillong M., Szakmány Gy., Harangi Sz. 2020a: Permian felsic volcanic rocks in the Pannonian Basin (Hungary): new petrographic, geochemical, and geochronological results. *International Journal of Earth Sciences*. 109, 101–125.
- Szemerédi M., Varga A., Szepesi J., Pál-Molnár E., Lukács R. 2020b: Lavas or ignimbrites? Permian felsic volcanic rocks of the Tisza Mega-unit (SE Hungary) revisited: A petrographic study. *Central European Geology* 63/1, 1–18.

Szavazás: egyhangú igen

Kásói Formáció, ^kP₁

Vörös, zöldesszürke és tarka homokkőből, illetve konglomerátumból felépített, folyóvízi-ártéri tavi fáciesű öszlet, vékony, sötétszürke agyag- és aleurolitpala, valamint savanyú vulkanoklasztit (lapillitufa, tufa) közbetelepülésekkel. A törmeléken rétegsoron belül két fő szintben, padosan megjelenő porfíros (szanidin, kvarc és biotit ásványos összetételű), viszonylag kristályszegény, erősen átalakult piroklasztitok jelennek meg. Ezeket a pirokalsztitokat a dél-dunántúli permi vulkanizmussal rokonságot feltételezve, korábban a Gyűrűfői Lapillitufa (korábban Gyűrűfői Riolit) Formációba sorolták, azonban az eltérő szerkezeti egység miatt nem része annak.

Átfúrt vastagság: >100 m

Elterjedés: Tokaji-hegység (savanyú piroklasztit közbetelepülések: Széphalom–2 és Sátoraljaújhely–8 mélyfúrások)

Irodalom: Fülöp 1994, Barabás et al. 1998, Császár 2005

Felülvizsgáló: Szemerédi Máté, Lukács Réka

Fülöp, J. 1994: Magyarország geológiája, Paleozoikum II. *Akadémiai Kiadó*, 447 p

Barabás A., Bérczi, I. Jámbor, Á. (szerk.) 1988: Magyarország geológiai képződményeinek rétegtana. *MOL-MÁFI*, 517 p

Császár, G. 2005: Magyarország és környezetének regionális földtana, I. Paleozoikum–paleogén. *ELTE Eötvös Kiadó*, 328 p

A fentieket továbbítjuk a Paleozoos Munkabizottság számára.

Szavazás: egyhangú igen

Mecsekjányosi Bazalt Komplexum, mK1

Különböző, tenger alatti vulkáni működéshez kapcsolódó bazalt változatokat (alkáli bazalt, ankaramit; **Singödöri Bazalt, ^m₃K₁**) és bazanittól fonolitig tartó szubvulkáni kőzetsorozat (**Szamarhegyi Fonolit, ^m_{sz}K₁**) képződményeit tartalmaz. Az effuzív bazaltok párnaláva és lávabreccsa formában jelennek meg, fő fenokristályaik a monoklin piroxén és olivin, jellemző az Fe-Ti oxidok (magnetit, ilmenit) gyakorisága. Űde változataik mellett gyakoriak a kisebb-nagyobb átalakulást (pl. karbonátosodás, nontronitosodás) mutató kőzetek a kalcittal kitöltött hólyagüregekben gazdag („mandulaköves”) képződmények. A szubvulkáni kőzetek nagy része fonolit (kétféle földpát mellett alkáli piroxéneket, földpátpótlókat és analcimit tartalmaz), ami mellett a bazanitos és kamptonitos összetételű a tefrofonolitig tartó kőzettípusok jelennek meg. Ezekben a monoklin piroxének (ferrodiopszidtól az egirinaugitig tartó összetétellel) mellett több-kevesebb amfibol (kaersutit) és biotit található, a földpátok mellett gyakori az analcim.

A kontinentális riftesedéshez kapcsolódó vulkáni működés valószínűleg már a késő jurában elkezdődött, azonban döntő többsége a kora krétában zajlott, amit a rétegtani helyzet mellett a különböző fázisokon mért K-Ar korok is alátámasztanak (110-135 Ma).

Elterjedés: Felszínen kőzetei főleg a Keleti-Mecsekben fordulnak elő, telérkőzetei megjelennek a Nyugati-Mecsekben és Mórág-Bátaapáti térségében, továbbá fúrásban megtalálhatók a Mecsektől északra (Kurd, Döbrököz) és délre (Mecsek és Villányi-hegység közötti terület, Dunaszekcső térsége), továbbá egy északkeleti pásztaban az Alföld alatt.

Felülvizsgáló: Harangi Szabolcs

Irodalom:

Bilik, I. (1974): Unterkretazeische Vulkanite des Mecsek Gebirges. *Acta Geol. Hung.* 18(3- 4), 315-325

Harangi Sz, Árva-Sós E. (1993): A Mecsek hegység alsókréta vulkáni kőzetei. I. Ásvány- és kőzettan. Földtani Közlöny 123(2), 129-165.

Harangi, Sz., 1994. Geochemistry and petrogenesis of the Early Cretaceous continental rift- type volcanic rocks of the Mecsek Mountains, South Hungary. Lithos 33, 303-321.

Molnár S. (1985): Petrochemical character of the Lower Cretaceous volcanic rocks of the Great Hungarian Plain. Acta Miner. Petr., Szeged, 27, 33-38.

Viczián I. (1971): A mecseki fonolit kőzettani vizsgálata. MÁFI Évi jelentés 1969-ről, 327-345.

Szavazás: egyhangú igen

Beremendi Lamprofir (Komplexum), K₂

Alkáli lamprofir-bazalt telérek, amelyek különböző korú mészköveket törnek át. A kőzetek változatos mértékben átalakultak, az üde fenokristályok elsősorban monoklin piroxének, az alapanyag főleg plagioklászból, illetve amfibolból és monoklin piroxénből áll. Gyakoriak a karbonátos ocellumok, a beremendi telérekben megjelennek ultramafikus, földköpeny-eredetű kőzetzárványok is. A kőzetek nyomelem-összetétele különbözik a mecseki bazaltokétól és inkább az alcsútdobozi lamprofirokéhoz (Pákozdi Lamprofir) hasonlít.

A rendelkezésre álló teljes kőzet K-Ar koradatok (64-76 Ma) késő kréta korra utalnak, ami összhangban van azzal, hogy a máriagyúdi és a beremendi telérek apti-albai karbonátos kőzeteket törtek át.

Elterjedés: A Villányi-hegység területén a babarczóllósi, a beremendi és a máriagyúdi kőfejtőben, valamint a Túrony-1 fúrásban jelennek meg a telérek.

Felülvizsgáló: Harangi Szabolcs

Irodalom:

Nédli, Z., M. Tóth, T. (2007): Origin and geodynamic significance of Upper Cretaceous lamprophyres from the Villány Mts (S Hungary). Mineralogy and Petrology 90, 73–107

Nédli, Z., M. Tóth, T., Szabó Cs. (2009): A Villányi-hegység felső-kréta lamprofir telérei. in: M. Tóth E. (szerk.): Magmás és metamorf képződmények a Tiszai egységben. Geoliter, Szeged, 219-242.

Nédli, Z., M. Tóth, T., Downes, H., Császár, G., Beard, A., Szabó Cs. (2009): Petrology and geodynamical interpretation of mantle xenoliths from Late Cretaceous lamprophyres, Villány Mts (S Hungary). Tectonophysics 489(1): 43-54.

Szavazás: egyhangú igen (a kisárgított rész központi döntést igényel)

Mórágai Metagránit Komplexum, M_{C1}

A korábbi Mórágai Gránit Formáció kőzetei tartoznak ide. A magmakeveredéssel létrejött fő mélységi magmás kőzettest uralkodóan középszemcsés, többnyire mikroklin-megakristályokat tartalmazó húsvörös vagy szürke monzogranit, összetétele átmenetet mutat a granodiorit, ritkábban a sienogranit felé. Hibrid kőzetként kvarcszienit, kvarcmonzonit, kvarcdiorit összetételű, míg ezek leukokrata változatai leukokrata slírek, leukokrata szegregációk, valamint kisebb leukokrata testek formájában jelentkeznek. A monzogranitban és hibrid kőzetekben változatos méretű, amfibol- és/vagy biotitdús, többnyire monzonitos, ritkábban dioritos, kvarcdioritos, sienites összetételű, mafikus eredetű kőzettestek jelennek meg, melyek klinopiroxént is tartalmazhatnak. Minden kőzettípust későmagmás leukokrata telérek (aplit, pegmatoid) szelnek át. Ezt követően a kőzetet zöldpala fáciesű metamorfózis érte, amelynek hatására a kőzet térben erősen változó mértékben palásodott; benne vékony milonitos nyírózónák képződtek. Radiometrikus koradatok (cirkon U-Pb pontelemzések) alapján az intrúzió kora-karbon (337.5 ± 1.1 M év) korú, a metamorfózis pedig az intrúziót követő hűlés során következett be. A test függőleges kiterjedése ismeretlen, fúrások a felső, kb. fél kilométeres részét tárták fel. A Tiszai-főegység Mecseki-egységében hasonló jellegű kőzetek ismertek a Nyugati-Mecsekben a felszínen (Nyugatszenterzsébet, Nagyváty, Pécs) és felszín alatt (Ibafa, Pécs), valamint a Duna-Tisza-közén (Soltvadkert, Kecskemét, Nagykőrös) fúrásban. A Moldanubikumban előforduló rastenbergi gránitokhoz hasonlóan leginkább, mind korban, mind megjelenésben, mind a cirkonok alakjában. **Kontakt hatást megemlíteni.**

Kora: 337,5±1,1 M év U–Pb-korok

Előfordulás: Geresdi-dombság (Mórágai-rög és környéke), Nyugati-Mecsek (Nyugatszenterzsébet, Nagyváty, Pécs, Ibafa), Duna–Tisza-köze (Soltvadkert, Kecskemét, Nagykőrös)

Szalatnaki sienitporfir is ide lett sorolva, Varga Andival egyeztetni

Felülvizsgáló: Király Edit

Irodalom:

- Balla Z., Gyalog L. (szerk.) 2009: A Mórággyi-rög északkeleti részének földtana (Geology of the north-eastern part of the Mórággyi Block). — Magyarázó a Mórággyi-rög északkeleti részének földtani térképsorozatához. Magyarország tájegységi térképsorozata. Magyar Állami Földtani Intézet, Budapest, 283 p.
- Buda Gy. 1984: Report on the mineralogical and petrographical study of the granitoid rocks occur in the Western part of Mecsek Mts. MÉV Library, manuscript (in Hungarian).
- Buda Gy., Puskás Z., Gál-Solymos K., Klötzli, U. S., Cousens, B. I. 2000: Mineralogical, petrological and geochemical characteristics of crystalline rocks of the Üveghuta boreholes (Mórággyi Hills, South Hungary). A Magyar Állami Földtani Intézet Évi Jelentése 1999-ről, p. 231–243.
- Gerdes, A. 2006: Report on the LA-ICP-MS U-Pb dating of four borehole samples from the Mecsek Mountain granitoids. — Kézirat, Magyar Állami Földtani Intézet, Budapest, Tekt. 1304.
- Jantsky B. 1979: Geology of the granitized crystalline basement of Mecsek Mts. MÁFI Évk. 60, (in Hungarian).
- Király E. 2009: Magmakeveredés a Mórággyi Gránitban. in M. Tóth Tivadar (szerk): Magmás és metamorf képződmények a Tiszai-egységben, *GeoLitera*, Szeged, p. 29–41.
- Király, E., Koroknai, B. 2004. The magmatic and metamorphic evolution of the north-eastern part of the Mórággyi Block (A Mórággyi-rög ÉK-i részének magmás és metamorf fejlődéstörténete). — A Magyar Állami Földtani Intézet Évi Jelentése 2003, pp. 299–318.
- Kis, A., Weiszbürg, T. G., Dunkl, I., Köller, F., Váczi, T., Buda, Gy., *Mineralogy and Petrology* (under revision)
- Klötzli, U. S., Buda, Gy., Skiöld, T. 2004: Zircon typology, geochronology and whole rock Sr–Nd isotope systematics of the Mecsek Mountain granitoids in the Tisia Terrane (Hungary), *Mineralogy and Petrology* 81, 113–134.
- Koroknai, B., Gerdes, A., Király, E., Maros, Gy. (2010): New LA-SF-ICP-MS U-Pb and Lu-Hf isotopic constraints on the age and origin of the Mórággyi Granite (Mecsek Mountains, South Hungary). — *Acta Mineralogica-Petrographica Abstract series*, IMA2010 (20th General Meeting of the International Mineralogical Association 21–27 August, Budapest, Hungary), 6, pp. 506.
- Király E. 2009: Magmakeveredés a Mórággyi Gránitban. in M. Tóth Tivadar (szerk): Magmás és metamorf képződmények a Tiszai-egységben, *GeoLitera*, Szeged, p. 29–41.
- Király, E., Koroknai, B. 2004. The magmatic and metamorphic evolution of the north-eastern part of the Mórággyi Block (A Mórággyi-rög ÉK-i részének magmás és metamorf fejlődéstörténete). — A Magyar Állami Földtani Intézet Évi Jelentése 2003, pp. 299–318.
- Kis, A., Weiszbürg, T. G., Dunkl, I., Köller, F., Váczi, T., Buda, Gy., *Mineralogy and Petrology* (under revision)
- Klötzli, U. S., Buda, Gy., Skiöld, T. 2004: Zircon typology, geochronology and whole rock Sr–Nd isotope systematics of the Mecsek Mountain granitoids in the Tisia Terrane (Hungary), *Mineralogy and Petrology* 81, 113–134.
- Koroknai, B., Gerdes, A., Király, E., Maros, Gy. (2010): New LA-SF-ICP-MS U-Pb and Lu-Hf isotopic constraints on the age and origin of the Mórággyi Granite (Mecsek Mountains, South Hungary). — *Acta Mineralogica-Petrographica Abstract series*, IMA2010 (20th General Meeting of the International Mineralogical Association 21–27 August, Budapest, Hungary), 6, pp. 506.

Szavazás: egyhangú igen (sárgított részek kiegészítése mellett)

2. Előző ülésen elnapolt anyagokról szavazás

Tilospusztai Andezit Formáció, ^{tp}T₂₋₃

A formációt piroxén amfibolandezit telérek illetve azok határán kialakult diopszidos–vezuviános szkarn és márvány alkotják, amelyek a Polgárdi Mészke és a Budaörsi Dolomit Formációban jelennek meg. Felszínen a polgárdi mészkebánya tárja fel, felszín alatt a bánya körzetében számos fúrás, valamint a Budaörs Bö-1 jelű fúrás harántolta. Az andezit mikroholokristályos porfiroz szövetű, porfiroz elegrészei (piroxén és plagioklász) és alapanyaga erősen propilitesedett. A Polgárdi Kőszárhegyen felszínen megfigyelhető telérek vastagsága 0,5–10 m, a szkarn általában 5–40 cm vastag. A szkarn legfontosabb ásványai a vezuvián, gránát, diopszid, wollastonit, prehnit, kalcit, de ritkábban pl. epidot, opál és brucit is megjelennek. A közelben kimutatható metasomatikus galenites ércindikáció is egyes szerzők szerint ehhez a magmatizmushoz köthető. Az amfibolon mért K/Ar kor a polgárdi kőfejtőben 213 Ma, a budaörsi fúrásban 186 Ma. Az újabb 230 Ma körüli cirkon U-Pb koradatok, valamint a települési helyzet alapján (a Bö-1 jelű fúrásban a Budaörsi Dolomitba települ) középső–késő triász kora valószínűsíthető. A Dunántúli-khg. ladinból ismert intermedier tufái ezzel a képződménnyel rokoníthatók. A telérek apatiton mért fission-track koradatai 70 és 85 Ma között mozognak.

Előfordulás: Balatonfői-rögök, Budai-hg.

Felülvizsgáló: Józsa Sándor

Irodalom: Horváth-Ódor 1998, Kubovics et al. 1990, Szakáll 2003, Dunkl et al. 2003, Dunkl et al. 2019

Szavazás: egyhangú igen

Szarvaskői Komplexum, ^{S2}J₂

A komplexumban terrigén turbidites olisztosztróma összetételben óceáni litoszféra jellegű kőzettestek jelennek meg, amelyben a terrigén üledékes kőzeteket főleg agyagpala, aleurolit és homokkő, a magmás kőzeteket főleg bazalt, dolerit és gabbró testek képviselik.

?xxx Agyagpala (Homokkő?)

A turbidites jellegeket mutató üledékes kőzetsorozat uralkodóan agyagpala, aleurolit és homokkő, kisebb mennyiségben mészkő váltakozásából áll. Egyes szintekben kisebb-nagyobb főleg sziliciklasztit és mészkő anyagú olisztolitokat tartalmaz. A társult főleg bázisos magmás kőzettestekkel legtöbbször termális kontaktussal érintkeznek.

Vastagsága:

Korára nincs közvetlen adat.

Keselyűbérci Bazalt

A képződmény túlnyomó részét szpilitisedett bazalt és hialoklasztit breccsa építi fel, továbbá helyenként sziliciklasztos peperit is megjelenik. A párna-szerkezetű bazaltok gyakran tömött illeszkedésű párnaláva kifejlődést mutatnak. Az alatta levő üledék kismértékű pirometamorf hatást mutat az érintkezési zónában. A párnabazalt szövete a peremeken szferolitos, a párnák belsejében porfíros variolitos, a kőzetüveg-állomány minden esetben felzitesedett, kloritosodott. Egyes helyeken főleg kvarccal, kalcittal, prehnittal és klorittal kitöltött, cm-es méretű mandulakövek, erek és fészkek jelennek meg. A kőzet primer hidrotermás, valamint nagyon kis- és kiskókú alpi regionális metamorf hatásra alakult át.

Vastagsága 300–500 m.

Korára nincs közvetlen adat.

Tardosi Gabbró

Jellemzően közép és durvaszemcsés, ekvigranuláris, plagioklász, augit és hornblende összetételű gabbró intrúziókat és vastagabb teléreket alkot. A bezáró sziliciklasztos üledékben 0,5–10 m vastag termális kontaktus (kontakt szaruszirt) is kialakult. A kőzetszövet uralkodóan ofitos, egyes intrúziók belsejében inekvigranuláris-pegmatitos fészkekkel. Egyes gabbrótesteken belül változatos összetételű (peridotit változatok, piroxenit, hornblendit) ultramafikus differenciációs kőzettestek különíthetők el. Kisebb méretű, főleg teléres kifejlődésű felzikus összetételű differenciátumok (pl. plagiogránit) is megjelennek.

Vastagsága nem ismert.

Kora: a gabbró amfibolján és a szaruszirt muszkovitján mért K/Ar korok ~160–170 millió év közé esnek, míg a gabbró és plagiogránit kontaktusán kialakult gránátok Sm-Nd korvizsgálata 164,7±1,6 Ma adott.

Előfordulás: Bükk (Bükk-egység)

Felülvizsgáló: Józsa Sándor, Kiss Gabriella

Irodalom: Schréter 1913, Szentpétery 1923, 1953, Lengyel 1957, Balla et al. 1981, Árváné Sós et al. 1987, Pelikán 2005, Pelikán 2012, Kiss et al. 2018, Kovács et al. 2017, Harangi et al. 1996, Péntek et al. 2006, Haas et al. 2011

Kovács Z., Kövér Sz., Fodor L., R. Schuster (2017): Új Sm-Nd koradat a Tóberclápai-kőfejtő plagiogránit gránátjából. — 8. Kőzettani és Geokémiai Vándorgyűlés, szeptember 7-9., Szihalom, Absztraktkötet, 97-98.

Harangi Sz, Szabó Cs, Józsa S, Szoldán Zs, Árva-Sós E, Balla M, Kubovics I (1996) Mesozoic Igneous Suites in Hungary: Implications for Genesis and Tectonic Settings in the Northwestern Part of Tethys. International Geology Review 38:336-360

Péntek A, Molnár F, Watkinson DH (2006) Magmatic fluid segregation and overprinting hydrothermal processes in gabbró pegmatites of the Neotethyan ophiolitic Szarvaskő Complex (Bükk Mountains, NE Hungary). Geol Carpath 57(6):433–446

A fentiek (sárga részek) további egyeztetését a Mezozoos Munkabizottsággal kell megtenni. A magmás részekkel kapcsolatban a szöveget véglegesítettük (egyhangúlag megszavaztuk). A kérdéses részek: a névadás (javaslatunk a fenti), az üledékes kőzetek helye az egységben vagy azon kívüli formációban.

Darnói Melanzs Komplexum, ^DJ₂ (Rézoldali/Siroki/Darnóhegyi)

A Darnó-hegyen és környékén ismert, jura időszaki üledékes kőzetekbe (agyagkő, radiolarit, aleurolit, finomhomokkő) ágyazódó bázisos magmás kőzetekből és azokhoz kapcsolódó, leginkább mélytengeri üledékes egységekből (triász és jura korú, vörös, szürke radiolarit, mészkő, szürke kovás agyagkő, aleurolit, homokkő) álló összlet: ofiolit melanzs. A magmás kőzettesteket uralkodóan tengeralatti primer hidrotermás átalakuláson átesett, szpilitisedett, hólyagüreges, erekkel szabdalta bazalt alkotja (tömeges és párnabazalt, illetve hialoklasztit és peperit), továbbá kisebb mikrogabbró testek, valamint dm-es, m-es nagyságrendű dolerit- és bazalttelérek is megjelennek. A triász meszes vagy kovás üledékekkel szoros

kapcsolatban lévő triász bazalt testek – geokémiai jellegeik alapján – előrehaladott riftesedéskor képződtek. A jura korúnak tartott bazalt testek a Szarvaskői Komplexum képződményeivel mutatnak hasonlóságot. A melanzs kialakulása a dinári analógiák alapján a Neotethysen belüli intraóceáni szubdukcióhoz és az óceáni litoszféra obdukciójához kötődik. A mélange takaróként a Mónosbéli Formációra tolódott, melynek olisztosztrómáitól a klasztok dominánsan magmás eredete különíti el.

A komplexum vastagsága nem ismert, a legnagyobb átfúrt álvastagság 650 m (Rm-135).

Kora: középső jura végére tehető (kallovi) a magmás kőzettestek közötti üledékből kinyert radioláriák alapján.

Előfordulás: Darnó-hegy és környéke, felszínen és mélyfúrásokban (Recsk Rm-131, Rm-135, Rm-136, Sirok (Cseresznyés-tető) S-1). Valószínű, hogy Egerbakta és Bátor környékén levő, bazalt-tartalmú olisztosztrómák ide sorolhatók.

Felülvizsgáló: Józsa Sándor, Kiss Gabriella

Irodalom: Dosztály-Józsa 1992, Dosztály et al. 1998, Kovács et al. 2008, 2010; Kiss et al. 2010, 2012; Pelikán 2012, Haas et al. 2016

Szavazás: egyhangú igen (névadás még egyeztetendő a Mezozoos Munkabizottsággal, javaslatunk a fenti, közülük az aláhúzott lenne a legjobb, azaz Darnóhegyi Melanzs Komplexum)

Révfülöpi Metaandezit Formáció, ¹⁸O-D

Nagyon kis-kisfokú metamorfózison átesett, nyírt, porfiros szövetű intermedier metavulkanoklasztit, tufa, tufit. Az alapanyagban átalakult földpát és egykori színes szilikátok találhatóak. A metavulkanit finomtörmelék metaüledékkel együtt fordul elő. Vastagsága (metaüledékekkel együtt) több száz m. Kora nem ismert, a Lovasi Agyagpala F.-ba települ.

Előfordulás: Balaton-felvidék

Rövid leírás: F1/LELKESNÉ FELVÁRI GY.

Részletes leírás: R2 (FÜLÖP) R1/LELKESNÉ FELVÁRI GY.

Felülvizsgáló: Lukács Réka, Józsa Sándor

Szavazás: egyhangú igen

Litéri Metabazalt Formáció, ¹⁸O-D

Nagyon kis-kisfokú metamorfózison átesett, szürkészöld, nyírt, általában porfiros szövetű bazalt lávakőzetek és bazaltos vulkanoklasztitok (piroklasztit). A porfiros elegyrészek aktinolit-epidot-klorit ásványokká átalakult monoklin piroxének, az alapanyagot albitlécek, aktinolititűk és epidot aggregátumok alkotják. Az egykori hólyagüregeket klorit, kvarc, karbonát és aktinolit tölti ki. Az Iszkaszentgyörgy Iszk-1 jelű fúrásban harántolt metagabbrót is ide soroljuk. Vastagsága több mint száz m, kora nem ismert, a Lovasi Agyagpala F.-ban települ, amely alapján feltételezhetően ordoviciumi-devon korú.

Előfordulás: Balaton-felvidék, K-Bakony

Rövid leírás: F1/LELKESNÉ FELVÁRI GY.

Részletes leírás: R2 (FÜLÖP) R1/LELKESNÉ FELVÁRI GY., R18/Császár G., LELKESNÉ FELVÁRI GY.

Felülvizsgáló: Lukács Réka, Józsa Sándor

Szavazás: egyhangú igen

Alsóörsi Metariolit Formáció, ²⁰O₃

Nagyon kis-kisfokú metamorfózison átesett, kvarc, alkáli földpát (főként albit) és átalakult biotit fenokristályokkal jellemzett zöldesszürke riolitos metavulkanoklasztit (lapillitufa, tufa, tufit) és ritkán szubvulkáni vagy lávakőzetek, amely metahomokkő, metaaleurolit és agyagpala, fillit sorozatban települ. Vastagsága több mint száz m. Korát a Lovasi Formációba való települése és a Keleti Alpok szelvényekkel való párhuzamosítás alapján késő ordoviciuminak feltételezzük.

Előfordulás: Balaton-felvidék, Velencei-hg.

Rövid leírás: F1/LELKESNÉ FELVÁRI GY.

Részletes leírás: R2 (FÜLÖP) (közvetnév Metariolit), R1/LELKESNÉ FELVÁRI GY., R18/Császár G., LELKESNÉ FELVÁRI GY., R19/HORVÁTH I., GYALOG L.,

Felülvizsgáló: Lukács Réka, Józsa Sándor

Szavazás: egyhangú igen

Sótonyi Metaandezit Formáció ⁵⁰O-D

Töbnyire intermedier, ritkábban bázisos összetételű, gyengén metamorfizált piroklasztit, tufit. Vastagsága nem ismert, a Sótony Sót-2 jelű fúrásban több mint 100 méter. Kora nem ismert, feltételeesen sorolható az ópaleozoikumba.

Előfordulás: Kisalföld

Rövid leírás: F1/LELKESNÉ FELVÁRI GY.

Részletes leírás: R2 (FÜLÖP)

Felülvizsgáló: Lukács Réka, Józsa Sándor

Szavazás: egyhangú igen

Újra elővett anyag:

Felsősomlyói Riolit Formáció, ^{fs}P₁

A formációt felzikus riolit összetételű szubvulkáni testek alkotják, amelyek a Polgárdi Mészkö és a Lovasi Agyagpala Formációban jelennek meg. Holokristályos, kvarc- és földpátporfíros kőzet, kevés biotittal, ritkán gránáttal és cirkonnal. A kvarcon és az akcesszórius ásványokon kívül a kőzet teljes mértékben átalakult szericitté, muszkovittá, klorittá és agyagásványokká. Felszínen a Kőszárhegyi kőfejtőben ismert, míg a kőfejtő körzetében, továbbá Szabadbattyán, Polgárdi és Ősi határában több fúrás harántolta. Keletkezésüket a Velencei Gránit Komplexummal, míg más vélemények a kora perm variszkuszi posztorogén riolitos-dácitos vulkanizmussal hozzák kapcsolatba. Cirkon U-Pb kora 281.0+/-2.9 Ma. A telérek vastagsága 1–10 m, legnagyobb fúrt vastagsága a Szabadbattyán Szb–11 fúrásban 146,4 m.

Kékkúti Dácitot is ide kéne befoglalni

Előfordulás: Balatonfői rögök

Rövid leírás: F2/Horváth I., Gyalog L. (közvetnév Kvarcporfír)

Részletes leírás: R19/Horváth I., Gyalog L. (közvetnév Kvarcporfír)

Felülvizsgáló: Józsa Sándor

Szemerédi, M., Lukács, R., Varga, A., Dunkl, I., Józsa, S., Tatu, M., Pál-Molnár, E., Szepesi, J., Guillong, M., Szakmány, Gy., Harangi, Sz. 2020: Permian felsic volcanic rocks in the Pannonian Basin (Hungary): new petrographic, geochemical, and geochronological results INTERNATIONAL JOURNAL OF EARTH SCIENCES (1437-3254 1437-3262) 109. p.101-125.

2020. szept. 23-án szavaztunk már róla, a módosítással egyhangúan egyetértett a bizottság.

3. Egyéb

Legutóbb elnapolt egységek, amelyről most nem beszéltünk részletesen: Pákozdi Lamprofír (Komplexum)

Most elnapolt egységek: Gelsei Komplexum, Szentmihályi Andezit, Pusztamagyaródi Tonalit;

Gárdonyi Kvarcdiorit Komplexum

Az elnapolt kérdésekben, amint összeállnak az anyagok, de legkésőbb néhány hét múlva fogunk újra foglalkozni.

Kérések:

Fényképek küldése

Irodalmak kiegészítése a pontos referenciákkal

Felülvizsgálók nevei

Névváltozás követési táblázat kitöltése