УДК 551.263:551.71/.73(+76)

*ГЕОЛОГИЯ* 

## А. М. ПАП

## ФОРМАЦИОННОЕ ДЕЛЕНИЕ ДОКЕМБРИЯ БЕЛОРУССИИ

(Представлено академиком Ю. А. Кузнецовым 9 VI 1971)

Стратиграфическое расчленение докембрийских образований Белоруссии (¹) с учетом радиологического возраста пород (², ³), контрастности в составе слагающих их толщ, а также особенностей метаморфизма позволили расчленить кристаллические породы докембрия Белоруссии на ряд геологических формаций (табл. 1). Время образования формаций определяется взаимоотношениями пород, наблюдаемыми в кернах скважин, геологическими аналогиями, изотопным возрастом пород с поправкой на их «омоложение», а также условиями их метаморфизма.

Суперкрустальные образования архейского времени сложены породами вулканогенно-терригеннной формации, слагающими нижнюю часть кристаллического фундамента, и осадочно-вулканогенной формации, слагающими верхнюю его часть.

Вулканогенно-терригенная формация включает комплекс кислых гнейсов (¹), представленных биотитовыми, гранатово-биотитовыми с силлиманитом гнейсами и прослоями немагнитных амфиболово-биотитовых гнейсов и амфиболитов, вулканогенная природа которых подозревается. Эти породы слагают основание фундамента и обнаруживаются в области мигматитовых блоков и древних антиклиналей. Они характеризуются наличием следов слоистого пластового сложения и окатанных зерен циркона. Все это позволяет считать их наиболее древними терригенными породами с относительно небольшой примесью вулканогенного материала.

Осадочно-вулканогенная формация представлена плотиыми магнитными породами, вызывающими положительные магнитные аномалии большой протяженности, которые в северо-западной части БССР фиксируют направление древней складчатости. От пород предыдущей формации породы отличаются железисто-магнезиальным составом и представлены амфиболитами с небольшой примесью биотита или без него, биотитово-амфиболовыми гнейсами, пироксенсодержащими амфиболитами и двупироксеновыми кристаллическими сланцами; породы здесь менее грапитизированы. Породы осадочно-вулканогенной формации располагаются в древних синклиналях.

Перидотит-габбро-норитовая формация не имеет широкого распространения. К ней относятся тела древних интенсивно измененных перидотитов. Они образуют небольшие (до  $5 \times 0.3$  км) тела, заметно огнейсованные и несомненно участвовавшие в складкообразовании.

Плагиогранит-чарнокитовая формация представлена небольшими телами гиперстенсодержащих плагиочарнокитов и плагиогранитов, вероятно, имеющими интрузивное происхождение. Кроме того, к ней условно отнесены узкие и протяженные зоны чарнокитов и плагиогранитов, приуроченные к пачкам двупироксеновых кристаллических сланцев и пироксеносодержащих амфиболитов (скв. № 38 Лидского района), которые рассматриваются как результат начальных этапов гранитизации этих пород.

Мигматит-гранитовая формация, или формация мигматитов амфиболитовой фации (5), занимает доминирующее положение среди пород большей части территории кристаллического фундамента БССР. Мигматит-

Краткая характеристика докембрийских геологических формаций БССР

Формация (спизу вверх)	Геотектониче <b>с</b> кий режим	Геологи- ческий возраст	А <b>сс</b> оциации пород	Предполагаемые ассоциа- ции первичных пород	Фации метаморфизма	Стратиграфические аналоги
Кварцево-порфи- ровая	Платформенный	Pt22 (cp.)	Кварцевые порфиры		Зеленосланцевая	Овручская серия УССР
Габбро-диабазо- вая	Платформенн <b>ый</b>	$Pt_2$ 1	Габбро-диабазы и оли- виновые диабазы		Эпидот-амфиболито- вая и фация зеленых	ло-николаевский комп-
Грапитовая	Позднеороген- ный, субилатфор- мени <b>ый</b>	$\mathrm{Pt_{1}^{2}}$	<sup>★</sup> Граниты, гранодиориты, монцо-диориты маг- нитные и немагнитные		сланцев Амфиболитовая и наложенные более низкотемпературные фации	
Габбро-диорит- гранитовая	Геосинклиналь- ный, позднеоро- генный	$\mathrm{Pt_{1}^{2}}$	Гибридные амфиболовые габбро, диориты, гранодиориты и граниты		То же	Осницкий комплекс УССР
Лептитовая (диа- баз-порфировая)	Эвгеосинкли- пальный на рео- морфизованном фундаменте	$\mathrm{Pt}_1$	житковичская свита: сланцы хлоритовые, му- сковитовые и смешанные, кварциты вторичные	Порфиры, диабазы, андезито-базальты и их туфы, осадочные слои. Первичные структуры отчетливы	вая субфация, эпидот- амфиболитовая и фа-	ции, «клессовиты», аль- битофиры и андалузит-
Сланцево-лепти- то-порфировая же- лезисто-к ремни- стая	То же	$Pt_1$	Околовская свита: железистые кварциты и предполагаемые сланцы лептитовой серии	Порфиры и их туфы, ритмично-слоистые песчано-глинистые и хемо-генные осадки	ких ступеней, эпидот-	Гимольская и паран- довская серии Карелии, нижнекурская свита
Мигматит-грани- товая	Протогеосинкли- нальный, ороген- пый	A	Граниты, гранодиориты, диориты (редко), аплиты, пегматиты, мигматиты	Ул <b>ьт</b> раметамо рфизм	Амфиболитовая с	Мигматиты кирово- град-житомирского типа УССР, мигматиты обо- яньской серии КМА, мигматиты беломорской серии
Плагиогранит- чарнокитовая	Протогеосипкли- нальный, ранне- ооргенный	A	Чарнокиты, чарноки- топодобные породы и плагиог раниты	Чарнокитизированные двупироксеновые кри- сталлические сланцы	Гран <b>улитовая</b>	Чарнокиты Побужья, кольской серии, доготия Щвеции

Интрузивы салтыков- ского типа КМА, поздние интрузивы беломорской	серии Верхи обоянъской се- рии КМА, тикшозерская серия Карелии	материала  перигом
Гранулитовая	Гранулитовая с на- ложенной амфиболи- товой (гранитизация)	Гранулитовая с на- ложенными амфибо- литовой, эпидот-амфи- болитовой и фацией зеленых сланцев (диа- фторез)
	Амфиболиты, двупиро- Диабазы, туфы основ- Гранулитовая с на- Верхи обояньской се- ксеповые кристалличе- ного и ультраосновного поженной амфиболи- рии КМА, тикшозерская ские сланцы, амфиболо- состава, частично глини- товой (гранитизация) серии Карелии	вые гнейсы Гней
Перидотиты, у пироксе- ниты, габбро и габбро- нориты	Амфиболиты, двупиро- ксеновые кристалличе- ские сланцы, амфиболо-	вые гнейсы Гнейсы биотитовые, часто с гранатом, реже с силлиманитом и кор- диеритом
¥	A	<b>⋖</b>
Перидотит-габб- нальный доороген- ный	Эвгеосинкли- пальный	Протогеосинкли- нальный, доо 20- генный
Перидотит-габб- ро-норитовая	Осадочно-вулка- ногенная	Вулканогенно-

гранитовые образования тесно связаны с породами вулканогенно-терригенной формации и интенсивно гранитизируют их. В составе формации различаются неправильные тела, жилы и прожилки интенсивно разгнейсованных гранитов, имеющих облик ортогнейсов, а также выделения неясной формы, имеющие состав и сложение аплитовидных и более крупнозернистых гранитов, сопровождающихся жилами альбититов, аплитов и метасоматипегматитов. Пегматиты (п. Большая Изва Гродненской обл.) содержат скопления мусковита, чем напоминают аналогичные образования, известные в породах беломорской серии в Карелии.

Суперкрустальные формации нижнепротерозойского времени представлены сланцево-лептито-порфировой железисто-кремнисто и лептитовой формациями, близкими по составу слагающих их пород, располагающимися в различных, удаленных друг от друга

районах.

Сланцево-лептито - порфировая железисто-кремнистя формация представлена железистыми кварцитами, по минеральному составу и текстуре аналогичными таким же кварцитам гимольской серии Карелии (6). Они вскрыты только двумя скважинами в районе п. Околово западнее г. Минска. Вмещающие их породы пока не вскрыты, но по аналогии с карельскими железистыми кварцитами, тесто связанными с породами лентитовой серии, предполагается, что и эти железистые кварциты полжны быть близкима по условиям образования породам лептитовой серии, что и нашло отражение (6) в наименовании формации. Железистые кварциты этой формации образуют узкую, протяженную (до 2 км), аномальную полосу северо-восточного простирания. Падение их близко к вертикальному. В составе железистых кварцитов присутствуют кварц, магнетит, частично мартитизированный, гранат, актинолит, апатит, эпидот. Ильменит не обнаружен.

Лептитовая (диабаз-порфировая) формация в объеме житковичской свиты известна давно (7). В последнее время на основании сходства ее вещественного состава с породами пержанского района Украины породы формации, согласно представлениям (8), были нами объединены с пержанскими андалузит-кианитовыми кварцитами и альбитофирами, а также с «клессовитами» в единую лептитовую формацию нижнего протерозоя. Возраст формации на основании возраста циркона из гранитов, прорывающих породы житковичской свиты, равного, по изотопно-свинцовым данным, 1710—1935 млн

лет, должен быть древнее 1950 млн лет. Близок к указанному возраст по-

род лептитовой формации Швеции (9).

Породы лептитовой формации Белоруссии представлены метаморфизованными в условиях ставролит-кианитовой субфации амфиболитовой фации, эпидот-амфиболитовой и зеленосланцевой фаций порфирами, диабазами, андезито-базальтами и их туфами с прослоями ритмично-слоистых осадочно-пирокластических пород, соответственно превращенных в порфироиды, сланцы, кианитсодержащие кварциты и в различного рода диафториты, в некоторых случаях сохранившие первичные структуры. Возможно, в дальнейшем удастся эти формации увязать в едином стратиграфическом разрезе, верхней частью которого будет описываемая здесь лептитовая формация.

Габбро-диорит-гранитовая формация по объему соответствует так называемому осницкому комплексу (10). Габбро, диориты и гранодиориты, довольно широко распространенные на юге Белоруссии, несутчерты гибридных пород. В таких гибридных породах весьма непостоянный минеральный состав, в химизме много приобретенных от вмещающих пород черт, а в таких разностях, как амфиболовое (Наровля, Глушкевичи) или пироксеновое габбро (Аписимовка), не установлены никель, ванадий, хром, обычно присутствующие в аналогичных породах магматического генезиса.

Граниты этой формации прорывают сланцевую толщу лептитовой формации (житковичскую свиту) и засорены сланцами в виде многочисленных «теней» и плоских ксенолитов, вследствие чего имеют неравновесный состав и не свойственные гранитам структуры. Такого типа породы описаны (7,11) как житковичские (БССР) и пержанские (УССР) граниты. Те и другие являются краевой, засоренной сланцами фацией «осницких» гранитов и представляются наиболее древними в составе осницкого комплекса.

Гранитовая формация развита преимущественно на западе Белоруссии, где представлена довольно крупными (15 × 15 км) массивами гранитов и тесно связанных с ними гранодиоритов и монцо-диоритов (Мостовский, Выгодский и др.). Породы эти отличаются свежим обликом, признаками порфировидности и набором акцессорных химических элементов, характерных обычно для субилатформенных интрузивов, близких к группе рапакиви.

Габбро-диабазовая формация в своем распространении ограничивается житковичским горстом, где представлена дайками оливиновых и безоливиновых диабазов и габбро-диабазов. К ней условно отнесены дайки оливинового диабаза, вскрытого в д. Ждановичи у г. Минска, у г. Старобина и Сморгони.

Кварцево-порфировая формация выделяется на основании обнаружения скважиной в д. Лучки Могилевской обл. кварцевых порфиров, одновозрастных (12) с кварцевыми порфирами, широко распространенными в составе овручской серии Украины.

Белорусский научно-исследовательский геологоразведочный институт Минск

Поступило 1 VI 1971

## ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

<sup>1</sup> А. М. Пап, ДАН, 201, № 4 (1971). <sup>2</sup> Э. Г. Герлинг, А. М. Папидр. Тр. Х сессии комиссии по опред. возраста геол. формаций, М.— Л., 1962. <sup>3</sup> Э. К. Герлинг, А. М. Папидр., Сов. геол., № 3 (1964). <sup>4</sup> А. М. Пап, ДАН, 125, № 6 (1959). <sup>5</sup> Ю. А. Кузнецов, Главные типы магматических формаций, М., 1964. <sup>6</sup> В. М. Чернов, К. А. Инина и др., Вулканогенные железисто-кремнистые формации Карелии, Петрозаводск, 1970. <sup>7</sup> А. М. Пап, В кн. Геология и нефтеносность палеозойских отложений Припятской впадины, Минск, 1964. <sup>8</sup> А. Я. Хатунев ва, В кн. Проблемы осадочной геологии докембрия, М., 1967. <sup>9</sup> Докембрий Скандинавии, М., 1967. <sup>10</sup> Л. Г. Ткачук, Петрографія північно-західної частини Україньского кристаллічного массиву (Ровенська область), Львов, 1948. <sup>11</sup> И. Л. Личак, Геология УССР, 5, Украинская ССР, ч. 1, М., 1958. <sup>12</sup> А. С. Махнач, З. М. Невмержицкая, Уч. зап. Белорусск. унив., сер. геол., в. 43 (1958).