№ 55 1986

УДК 551.79 + 569

Г.Д. КАЛЬКЕ

БИОСТРАТИГРАФИЧЕСКАЯ КОРРЕЛЯЦИЯ (ПО МЛЕКОПИТАЮЩИМ) ЧЕТВЕРТИЧНЫХ КОНТИНЕНТАЛЬНЫХ ОТЛОЖЕНИЙ ЕВРОПЫ И ДАЛЬНЕГО ВОСТОКА¹

Палеогеографические и палеозоогеографические предпосылки.

В позднем неогене и квартере палеофаунистические особенности Евразиатского континента были в значительной степени обусловлены существованием двух континентальных мостов: на западе — мостом сложной конфигурации, связывающим Африку с Европой и Азией, вероятно, вдоль западного (Иберо-Африканского), центрального (Афро-Сицилийского) и восточного (Арабо-Африканского) Средиземноморья; на северовостоке — Берингией, связывающей Сибирь с Неарктикой.

Уже в позднем неогене по этим мостам имел место обширный обмен фаунистическими элементами между Африкой, Европой, Азией и Северной Америкой.

В связи с глобальным ухудшением климата в плейстоцене, приведшим к оледенению обширных площадей Голарктики, этот, главным образом западно-восточный или восточно-западный, фаунистический обмен был осложнен флуктуирующими миграциями фаунистических элементов с севера на юг в ледниковья или с юга на север в межледниковья.

Только учитывая эти палеогеографические и палеоклиматические особенности, мы можем понять различный экологический характер плейстоценовых фаунистических комплексов одной и той же территории и представить зоогеографическую картину Евразии. Это касается как крайнего запада, так и крайнего востока.

БИОСТРАТИГРАФИЧЕСКАЯ ПОСЛЕДОВАТЕЛЬНОСТЬ ФАУН ЕВРОПЫ И КОНТИНЕНТАЛЬНОЙ ВОСТОЧНОЙ АЗИИ

В Европе в квартере следует различать две фаунистические ассоциации, или две фауны: восточноевропейскую с азиатским влиянием и западноевропейскую со средиземноморско-африканским влиянием (Kahlke, 1961; Rutte, 1967). В плейстоцене граница между этими ассоциациями фиксируется по наиболее восточным находкам остатков рода Hippopotamus, типичного средиземноморско-африканского элемента.

Раннеплейстоценовая² фауна Европы характеризуется поздневиллафранкскими комплексами зоны Оливола (Azzaroli, 1983), следующей за зоной Сен-Валье, относящейся к верхам плиоцена.

На Востоке — в Китае, Индокитае и Юго-Восточной Азии до о. Ява — мы встречаемся с аналогичной картиной. Здесь также выделяются две фаунистические ассоциации:

¹ Доклад на 27-м Международном Геологическом Конгрессе в Москве (август 1984 г., секция С-03). Пер. с англ. Э.А. Вангенгейм.

² Принимается граница между неогеном и квартером, рекомендованная Конгрессом ИНКВА в Москве, 1982 г., и Международным Геологическим Конгрессом в Москве, 1984 г. Стратотип — разрез Врика (Калабрия, Италия), подошва глинистого прослоя, перекрывающего слой "е", 1,6 млн лет.

североцзыньлиньская с сибирским влиянием к северу от хребта Цзыньлинь и южноцзыньлиньская с малайским влиянием к югу от хребта Цзыньлинь (Pei, 1957; Kahlke, 1968), протягивающаяся вплоть до о. Ява. Южноцзыньлиньская ассоциация характеризуется индо-малайскими поздненеогеновыми элементами (Gigantopithecus, Pongo и др.).

В плиоцен-четвертичных межгорных бассейнах континентального Китая — Янъкоань (Нихэвань), Юаньмоу — нижнеплейстоценовые отложения характеризуются остатками млекопитающих, относящихся к комплексу типа поздней "желтой" нихэвани. Согласно палеомагнитным исследованиям (Liu, 1982), граница между нижней и верхней ("желтой") нихэванью более или менее совпадает с границей Матуяма/Гаусс (~2,5 млн лет). Фауна нижней "желтой" нихэвани (Teilhard, Piveteau, 1930) коррелируется с позднеплиоценовой зоной Сен-Валье.

В Южном Китае нижний плейстоцен представлен пещерными отложениями с фаунистическим комплексом Лень-чай-щань.

До последнего времени нет единого мнения о стратиграфическом положении границы между нижним и средним плейстоценом. Положение этой границы должно быть определено в морских отложениях. Основываясь на палеоклиматических критериях, ее следует согласовать с прогрессивным похолоданием в плейстоцене ("ледниковым плейстоценом").

В области палеоарктических ледниковых покровов такой существенный момент совпадает с началом англия (эльстера), минделя, окского оледенения и оледенения дагу, обусловившими существенные изменения палеосреды и соответственно фауны на обширной территории Голарктики.

На крайнем западе рассматриваемой территории, в Европе, с начала "ледникового плейстоцена" фауны крупных млекопитающих испытывали североазиатско-берингийское влияние. Такие формы, как Praeovibos, Ovibos и Rangifer, степные элементы и формы холодных степей впервые достигли Центральной Европы, а затем и Западной Европы, о чем можно судить по местонахождениям Зюссенборн, Бад-Франкенхаузен, Мосбах и Тотавель и др. В это же время фаунистические элементы: "прегляциальных" европейских фаун и средиземноморско-африканские формы отступили к югу.

Сходная картина наблюдается и на Востоке — в Китае в период дагу. В это время ареал поздненеогеновых индо-малайских форм все более сокращается к югу. В Юго-Восточной Азии это самый конец доминирования индо-малайских элементов, за которым на континенте последовало вымирание крупных Pongidae, Gigantopithecus и Pongo.

В это же время северные фаунистические элементы — сино-сибирский (северный цзыньлиньский) фаунистический комплекс — распространились далеко к югу, смешавшись с элементами индо-малайского (южного цзыньлиньского) комплекса, о чем можно судить по относительно южным местонахождениям, в частности по недавно открытой пещерной фауне Ланьтянь (Huang et al., 1982) с северными Sinomegaceros и Bison и южными Ailuropoda, Stegodon, Tapirus и Megatapirus. Сходная ситуация отмечается в местонахождении Тотавель на юго-западе Франции, где северные элементы (Praeovibos, Rangiger) смещались с местной фауной западноевропейского (средиземноморского) облика (Crégut, 1979; Kahlke, 1981).

Следующий межледниковый период Европы, гольштейн, характеризуется в биостратиграфическом аспекте отступанием северных элементов и иммиграцией южных — средиземноморских форм. Формируется ассоциация раннего Palaeoloxodon antiquus/ Dicerorhinus kirchbergensis с участием южноазиатского Bubalus, которая распространяется по всей Центральной Европе. Типичными местонахождениями с подобной ассоциацией можно считать Шёнебек (Schertz, 1937), Штейнгейм-на-Мурре (Berckhemer, 1927) и, вероятно, северную часть Рейнского грабена (Franzen, Koenigswald, 1979).

В это время на Востоке, в Китае, фауны южного происхождения (сино-малайский комплекс), включающие Palaeoloxodon, меркоидный Dicerorhinus choukoutiensis, а также Bubalus, достигают района Пекина, о чем свидетельствует знаменитое местонахождение Чжоукоутянь. Homo erectus pekinensis также является южным элементом.

До этого времени биостратиграфическая корреляция плейстоценовых событий на двух сравниваемых территориях осуществлялась довольно хорошо. Однако на Востоке далее очевиден пробел в континентальной геологической летописи.

В Европе следующее ледниковье — заале (рисс), днепровско-московское, — характеризуется новой инвазией северных фаунистических ассоциаций. Формируется фауна раннего Mammuthus primigenius / Coelodonta antiquitatis, которая распространилась по всей Европе.

Зная о позднеплейстоценовой инвазии сибирских фаунистических элементов в Центральный Китай (в педниковье Тали), мы должны были бы предполагать подобную инвазию во время лушаньского ледниковья — аналога зааля. Но такой фаунистический горизонт в Китае неизвестен. В ряде последних работ, касающихся этого вопроса (Zhou, Guo, 1980; Zhou, 1982), сюда отнесены фаунистические комплексы Диньцуня (Pei et al., 1958). Такая корреляция, на наш взгляд, малоубедительна, поскольку в Диньцуне, довольно северном районе Китая, встречен смешанный комплекс, включающий южные (межледниковые) элементы, такие, как индийский слон, Dicerorhinus sp. и Bubalus (Woo, 1980). Этот комплекс, по западной терминологии — эемский, вероятно, даже позднеземский, представляет последнее плейстоценовое межледниковье.

Единственное возможное объяснение вероятного отсутствия на Востоке (Северный и Центральный Китай) фаунистического комплекса, коррелятного западному заальскорисскому, — невозможность различить в пределах ассоциации Mammuthus primigenius//Coelodonta antiquitatis ранний — заальско-рисский комплекс и поздний — вексельсковюрмский. В экстрагляциальной области Европы эта проблема также иногда возникает, особенно при недостаточном количестве фаунистических или стратиграфических данных.

Эемское межледниковье в Европе характеризуется ассоциацией позднего Palaeloxodon antiquus / Dicerorhinus kirchbergensis, хорошо известной из различных классических местонахождений.

В Китае также известны позднеплейстоценовые фауны, например, уже упомянутая фауна Диньцунь, в которых южные элементы присутствуют в относительно северных районах. При существующих на сегодняшний день знаниях подобные фауны иначе, как принадлежностью к последнему межледниковью, объяснить нельзя.

Время последнего оледенения как в Европе, так и в Китае характеризуется более или менее однородным фаунистическим комплексом, ареал которого простирается от Западной Европы до юга Центрального Китая (хотя в каждом регионе и есть эндемичные формы). Это позднеплейстоценовая ассоциация Mammuthus primigenius / Coelodonta antiquitatis, известная из многочисленных местонахождений.

В заключение можно отметить, что интенсивное изучение экологических и эволюционных изменений четвертичной фауны млекопитающих доставляет все больше и больше данных, позволяющих осуществлять биостратиграфическую корреляцию континентальных отложений Европы и Дальнего Востока, подтверждающих или опровергающих гипотезы о связи ледниковых событий и соответствующих перемещений фауны одновременно по всей Палеоарктике.

выводы

Биостратиграфическая корреляция континентальных отложений Европы и Дальнего Востока имеет длинную историю. В событиях, происходивших в этих, столь удаленных друг от друга регионах Евразии, было много общего: в течение плейстоцена ареалы ряда форм испытывали флуктуации — расширяясь с севера на юг и с юга на север. Эти флуктуации хорошо документируются чередованием смешанных ассоциаций в контактирующих зонах.

Изменение направления миграции было, безусловно, результатом изменения климатических условий.

Изучение фаунистических миграций по данным смешанных комплексов с северными элементами на юге и ассоциаций со следами южного влияния на севере вместе с изучением степени эволюционного развития каждой ассоциации, по-видимому, сможет добавить много деталей к решению проблемы европейско-дальневосточной биостратиграфической корреляции.

ЛИТЕРАТУРА

- Azzaroli A. Quaternary mammals and the "End-Villafranchian" dispersal event a turning point in the history of Eurasia. // Palaeogeogr., Palaeoclimat., Palaeoecolog. 1983. 44. 117–139. Amsterdam.
- Berckhemer F. Buffelus murrensis n. sp. Ein diluvialer Buffelschädel von Steinheim a Mürr. // Jh. Ver. vaterl. Naturkde, Württ, 1927. 83. 146-158. Stuttgart.
- Crégut E. La faune de mammiféres du Pleistocéne moyen de la Caune de l'Arago à Tautavel, Pyrénées orientales. // These Univ. de Provence, 1979, L-381.
- Franzen J.L., Koenigswald W. Erste Funde vom Wasserbüffel (Bubalus murrensis) aus pleistozänen Schottern des nördlichen Oberrhein-Grabens. // Senckenbergiana lethaea. 1979. 60. 1/3. 253-263. Frankfurt/M.
- Huang W.B. On the age of the cave-fauna of South China. // Vertebrata Palasiatica. 1979. 17. 4. 327-343. Beijing. (In Chinese, Engl. summary).
- Huang W.B. et al. Preliminary study of the fossil hominid skull and fauna of Hexian, Anhui. //Vertebrata Palasiatica. 1982. 20. 3. 248-256. Beijing. (In Chinese, Engl. summary).
- Kahlke H.D. On the complex of the Stegodon-Ailuropoda Fauna of South China and on the chronological position of Gigantopithecus blacki v. Koenigswald. // Vertebrata Palasiatica. 1961. 2. 83-108. Peking. (In Chinese, Engl. summary).
- Kahlke H.D. Zur relativen Chronologie ostasiatischer Mittelpleistozän-Faunen und Hominoidea-Funde. // (G. Kurth, Ed.): Evolution und Hominisation. 1968. 91-118. Stuttgart.
- Kahlke H.D. Die biostratigraphische Stellung der fossilen Faunen der Cauna de l'Arago in Tautavel. // Colloque internat. C.N. R.S. Prétirage. 1981. 245-251. Paris.
- Liu H.M., Wang J.D. Magnetostratigraphic study of several typical geologic sections in North China. // (Liu, T. S., Ed.) Quaternary geology and environment of China. 1982. 33-38. Beijing.
- Liu T.S. Pleistocene stratigraphy and Plio/Pleistocene boundary in China. // (Liu, T.S., Ed.): Quaternary geology and environment of China. 1982. 1-6. Beijing.
- Pei W.C. The zoogeographical divisions of Quaternary mammalian faunas in China. // Vertebrata Palasiatica. 1957. I. I. 9-24. Peking.
- Pei W.C. et al. Report of the excavation of the palaeolithic site at Tingtsun, Hsaihfen Hsien, Shansi. 1958.
- I-III. Peking.

 Rutte E. Die Cromer-Wirbeltjerfundstelle Würzburg-Schalksberg. // Abhandl. Naturwiss. Ver. 1967. 8.
- 1-26. Würzburg.

 Schertz E. Ein neuer Wasserbüffel aus dem Diluvium Mitteldeutschlands (Buffelus wanckeli nov. spec.). //
- // Palaeontolog. Zeitschr. 1937. 19. 57-72. Berlin.

 Teilhard de Chardin P., Piveteau. J. Les mammifères de Nihowan (Chine). // Ann. Paléont. 1930, 19, 1-134.
- Paris.

 Wang N.W., He X.X. Biostratigraphical succession of the marine and terrestrial Quaternary in North China. //
- //Papers Chinese geologists submitted to XI INQUA Congr. 1982. 1-8. Beijing. Woo J.K. Palaeoanthropology in the New China. // (Königsson, L.K., Ed.). Current argument on early man.
- 1980. 182-206. Oxford.

 Zhou M.L. A rewiew of studies on the Quaternary glacial and interglacial sequences in China. // (Liu, T.S.,
- Ed.): Quaternary geology and environment of China. 1982. 20. Beijing.

 Thou M. J. Guo V. Z. The Quaternary of China and that of the Netherlands. // Pull Chinase Acad. Geol. Sci.
- Zhou M.L., Guo Y.Z. The Quaternary of China and that of the Netherlands. // Bull. Chinese Acad. Geol. Sci. 1980. VI. 1, 2. 96-105. Beijing (In Chinese, Engl., summary).