

行业资讯：

鄂尔多斯盆地处在华北地台*西部，与中国西部活动区相邻，是一个典型的叠合盆地。古生代到早、中三叠世，为古地台盆地。在其西部边缘和南部边缘发育克拉通边缘沉降盆地，在地台内部发育克拉通拗陷盆地。印支运动以后，晚三叠世一早白垩世，由于受到特提斯喜马拉雅构造域或西部“锋线”的强烈控制，发展成为“板内前陆”盆地，差异沉降明显，并叠加在古地台盆地之上。在其西部边缘东经107°；以西的铁盖素庙大断裂以西，发展成为中生代（三叠纪 - 侏罗纪）的“前渊”凹陷，其中，仅晚三叠世延长组即沉积了3000多米的砂泥岩系叠加在克拉通边缘沉降盆地之上。到了燕山期，“前渊”凹陷向板内盆地发生逆冲，使西部边缘地区发生强烈褶皱、断裂和形变，形成西缘断褶带。所以今构造在横向上西部是一个断褶带，白垩系构造层在盆地内呈现为自东向西的、东缓西陡、东宽西窄的极不对称的“箕状盆地”。侏罗系及其下伏各构造层，则呈现一个单调的西倾单斜

。在纵向上，则呈现为槽台构造体制控制下的古地台盆地与板块构造体制控制下的板内盆地的叠加。

鄂尔多斯盆地是一个压性盆地。印支运动以来，由于受中国西部特提斯构造域右旋扭动和中国东部以左旋扭动综合作用的影响，迫使鄂尔多斯盆地所在的地壳上部，在中生代发生明显的向南滑动。这种特点，不仅导致盆地南部弧形构造的发生，也是鄂尔多斯盆地走向既非北东，亦非北西，而呈南北向的主要原因。鄂尔多斯盆地的地壳厚度一般为35千米左右。根据动力学分析，要使它的表面产生弯曲变形，只能是异常宽缓的而且没有任何方向性的孤立的拱起和洼陷，很少可能出现面积几十平方公里和几十米幅度的局部构造，这是此区局部构造极不发育的原因。

在加里东期形成的构造背景上，中央是一个隆起，西部是一个坳陷，东部则是一个较浅凹陷。早在20世纪60年代初期，由孙肇才等提出的中央隆起，是由位于盆地南部的庆阳隆起和北部的乌审旗隆起组成，中间以一个鞍部相接（位于靖边一带、北纬37°；~38°；附近），呈近南北向展布。